

108

Circular Técnica

**Pelotas, RS
Dezembro, 2010**

Autores

Noel Gomes da Cunha

Eng. Agrôn., M.Sc., Pesquisador da
Embrapa Clima Temperado, Pelotas, RS

Ruy José da Costa Silveira

Eng. Agrôn., D. Sc. Prof.
UFPel-FAEM, Pelotas, RS,
rjcsilveira@hotmail.com

Ediney Koester

Geólogo, D. Sc. Prof.
UFPel, Engenharia Geológica, Pelotas,
RS,

Leondres Duarte de Oliveira

Geólogo, M.Sc., Porto Alegre, RS,
leondresoliveira@yahoo.com.br

José Maria Filippini Alba

Bacharel em Química, D. Sc.,
Pesquisador da
Embrapa Clima Temperado, Pelotas,
RS, jose.filippini@cpact.embrapa.br

Fábia Amorim da Costa

Geóg. MSc. Analista da
Embrapa Clima temperado, Pelotas, RS,
fábia.amorim@cpact.embrapa.br

Vinícius Cantarelli Terres

Bacharelado em Ecologia
UCPel/RS, bolsista
Embrapa Clima Temperado, Pelotas,
RS, viniciusterres@hotmail.com

Rodrigo Thiel Lopes

Bacharelado em Ecologia
UCPel/RS, bolsista
Embrapa Clima Temperado, Pelotas,
RS, rodtlopes@yahoo.com.br

Estudos de Solos dos Municípios de Vista Alegre, RS

Resumo

A ocupação das terras do norte do Rio Grande do Sul pelos europeus ocorreu com o grande avanço da pecuária pelos campos nativos do planalto. Nos limites do planalto, a região dissecada pelo rio Uruguai e seus afluentes era coberta por uma floresta densa. Sem muito interesse pelos fazendeiros, a região foi colonizada a partir do início do século passado por descendentes de colonos europeus (alemães, italianos, portugueses) e caboclos.

Hoje, o município de Vista Alegre apresenta pequenas propriedades (± 25 ha), que se fragmentaram ao longo do tempo com uma agricultura familiar em solos muito férteis, muito íngremes, pedregosos e rochosos. Poucas atividades, além dos cultivos de sobrevivência, expandem-se em uma economia que depende dos produtos primários das propriedades (leite, mel, criação de pequenos animais (bovinos, suínos e aves))

A terra como um todo no município está distribuída em formas de relevo distintas. No geral, a dissecação erosiva natural formou as chapadas remodeladas (22,35 Km², 28,30%), sendo os restos aplainados mais desgastados na borda do nível superior do Planalto (nitossolo vermelho). A partir daí, em direção ao rio Uruguai, estabeleceram-se os “espigões rochosos” (16,01Km², 20,31%), que são restos de platôs estreitos, íngremes e rochosos (neossolo litólito). Espigões degradados (4,41 Km², 5,60%) que compreende as pequenas superfícies elevadas nas extremidades dos espigões gastos pela erosão, próximas aos afluentes do rio Uruguai (luvisolo crômico). As serras (27,04Km², 34,31%) constituídas por superfícies íngremes, de relevo com aspecto muito rochoso, fortemente escarpadas, que se alternam entre restos de espigões rochosos elevados, em completa desagregação, e vales com terras quase planas ou aplainadas do fundos das ravinas, onde situam-se os drenos naturais. (9,01Km², 11,43%)

***A alma do Rio Grande continua de pé
onde os pastos verdejam.
(Noel Cunha).***

Foto: Vinícius Cantarelli Terres



Gado em áreas desmatadas.

Introdução

A desigualdade social é um problema que se manifesta ao longo do tempo em todas as sociedades organizadas. O ato de crescer no sentido socioeconômico gera, à medida que se propagam diferenças extremas entre os que se apropriam dos bens e os que contemplam ou são afastados dos sistemas produtivos.

Criar parâmetros que se ajustem aos extremos de crescimento, com divisões equitativas de riquezas físicas do meio rural, são a base das proposições dos governos. Entretanto, os sistemas ao longo do tempo têm se mostrado ineficientes nesse controle entre os que muito acumulam e os que pouco possuem. São as falhas dos sistemas políticos vigentes de organização da sociedade rural.

Com objetivo de amenizar a baixa renda dos pequenos agricultores e as distorções do sistema produtivo rural, devido à distribuição e uso das terras íngremes e com mata, que aconteceu no início do século passado (pequenas áreas de terras – lotes – entregues a produtores rurais pobres), os agricultores e a sociedade estão pleiteando novas tecnologias, próprias ao uso em uma agricultura mais tecnificada. Inicialmente, com estudos dos solos, os órgãos governamentais e segmentos organizados da sociedade procuram alternativas para dar uma nova perspectiva de uso da terra de forma menos degradante, mais produtiva e mais rentável nessas áreas com relevo íngreme, pertencentes a pequenos produtores.

Com as perspectivas promissoras do agronegócio de suprir uma população que cresce desordenadamente, tem-se expandido o objetivo de aumento da produtividade, à custa do uso de insumos, muitas vezes em excesso, mas tolerado pela sociedade. Isto tem-se generalizado, mesmo no uso em pequenas propriedades.

Com isso, a Embrapa, os órgãos governamentais e as entidades sociais que procuram alternativas mais econômicas para os pequenos produtores, estão desenvolvendo projetos para o estabelecimento de ações que viabilizem a produção não contaminada por aditivos químicos; portanto, com maior valor no mercado.

Essas ações se darão em áreas socioeconômicas homogêneas, de pequenas propriedades, denominadas “territórios”, onde possam ser evidenciadas carências comuns e que abram perspectivas de novas ações, as quais dinamizem a conjuntura atual sem agravar os problemas erosivos provocados, que têm sido frequentes nessas terras, consumindo grande parte da mata local, outrora densa.

A Embrapa, nesse contexto, propõe-se, entre outras atividades, a caracterizar o município de Vista Alegre em

seus aspectos de recursos naturais relacionados aos solos, geomorfologia, capacidade de uso e aptidão agrícola das terras.

Na verdade a sociedade procura um conhecimento do uso da terra e sua relação com a vegetação. O caminho natural da degradação, a história relata, dá-se com a ocupação da terra pelo homem dito civilizado. Inicialmente há uma “remoção” dos nativos, dos animais, da mata e posteriormente há a degradação dos solos e poluição das águas. Conter, essa parte final, é um dos objetivos desse estudo de solos.

O município localiza-se na parte norte da bacia hidrográfica do rio Uruguai no Rio Grande do Sul entre os afluentes dos rios Pardo e Braguinha.

Parte das terras íngremes dessa região não eram aproveitadas pela pecuária da época, devido à sua mata que hoje está em extinção. Parcialmente foi integrada ao processo natural de colonização pelos descendentes dos colonos europeus e caboclos vindos do interior do estado.

Metodologia

Para compor o uso das informações referentes ao planejamento do uso agrícola e o controle ambiental local do Estudo dos Solos de Municípios do Alto Uruguai RS, que engloba 15 municípios em torno de Frederico Westphalen, estão sendo descritos os solos dos municípios individualizados.

No caso são descritas, em nível de reconhecimento, somente as unidades de relevo locais, onde o tempo e a erosão construíram morfologias diferenciadas próprias, mas que se repetem alternadamente em toda região. Nessas unidades morfológicas os solos variam dentro de parâmetros determinados em sintonia com a rocha basáltica uniforme e comum a toda região.

Para elaboração do mapeamento dos solos, aptidão agrícola das terras, capacidade de uso das terras e formas de relevo do município de Vista Alegre, foram integradas as cartas topográficas na escala 1:50.000: com nomenclatura MI (Mapa Índice): 2884/2 (Itapiranga), 2884/4 (Palmitinhos), 2885/1 (Iraí), 2885/2 (Palmitos), 2885/3 (Frederico Westphalen), 2885/4 (Planalto), 2899/2 (Coronel Bicalho), 2900/1 (Jaboticaba), 2900/2 (Liberato Salzano).

Após identificadas e delineadas as unidades de mapeamento de solos nas cartas, foram digitalizadas as informações. As unidades de relevo e solos foram inicialmente desenhadas em cima da base cartográfica da Primeira Divisão de levantamento, em escala 1:50.000, sendo digitalizadas considerando-se Hasenack e Weber

(2010). A digitalização foi estruturada no software ARCGIS, visando:

- (a) a elaboração de um produto cartográfico adequado e compatível com a escala que se propõe;
- (b) o gerenciamento de informações espaciais e descritivas;
- (c) subsídios para projetos de zoneamento e manejo.

Para a classificação taxonômica dos solos, foi usado o Sistema Brasileiro de Classificação dos Solos, Santos et al., (2006) e o Sistema de Classificação Americano – *Soil Taxonomy (USA, 1996)*.

As terras foram classificadas utilizando-se o sistema denominado Capacidade de Uso das Terras (LEPSCH et al., 1983; ESTADOS UNIDOS, 1951), que se baseia nos fatores limitantes à sua utilização e a seu relacionamento com a intensidade de uso. Este sistema foi elaborado, primordialmente, para atender ao planejamento de práticas de conservação do solo, prevendo oito classes de capacidade de uso, convencionadas pelos algarismos romanos de I a VIII. As classes I, II e III são próprias para culturas anuais, porém os riscos de degradação ou grau de limitação ao uso aumentam da classe I a III; a classe IV somente deve ser utilizada ocasionalmente para culturas anuais, mesmo assim com sérios problemas de conservação. As classes V, VI e VII são inadequadas para culturas anuais, mas próprias para culturas permanentes (pastagem ou reflorestamento), nas quais os problemas de conservação aumentam da classe V a VII. A classe V é restrita a terras planas inundáveis, e a classe VIII é imprópria para qualquer tipo de cultivo (anual, pastagem ou reflorestamento). Para determinar a capacidade de uso das terras, consideram-se os fatores que possam ser limitantes à produtividade das culturas ao longo do tempo. Os fatores são identificados pela letra minúscula “e” (limitação por suscetibilidade à erosão), “s” (limitação relativa ao solo), “d” (limitação devida ao excesso de água) e “c” (limitação climática). Os símbolos gerais são considerados subclasses e têm por objetivo evidenciar as principais limitações. No caso, não se considera a subclasse clima como variável para a classificação. Entretanto, a deficiência de água está diretamente relacionada a este fator. As glebas de terras de mesma classe e subclasse, principalmente quando necessitam tratamentos diferenciados pela constituição dos solos, são denominadas de unidades de produção. Na verdade, essa classificação foi feita para dar condições à implementação efetiva de sistemas de controle à erosão que, no início do século passado, estavam destruindo os solos na América do Norte. Aqui no país, esses sistemas têm sido usados para fomentar uma idéia de potencialidade agrícola das terras. Este conceito generalizado parece próprio, pois à medida que a erosão acelerada passou a ser

quase debelada por práticas conservacionistas de plantio direto a diferença de risco imediato que, distinguem uma classe da outra, parece ter se tornado menor.

Assim sendo, cultivar a terra suscetível à erosão acelerada é possível, mas o conjunto de dificuldades e os efeitos inerentes dos tratos culturais ainda são os mesmos; portanto, as diferenças e graus de dificuldades entre classes ainda existem. Situar as diferenças e dificuldades e corrigi-las dentro de uma ordem que efetivamente represente os fatores econômicos parece um caminho para uma nova taxonomia.

Também está sendo usado o sistema de Aptidão Agrícola das Terras (Ramalho Filho & Beek, 1995), que se diferencia do anterior, por procurar atender, embora subjetivamente, a uma relação custo/benefício favorável. No caso, não foram considerados fatores econômicos. Atende-se à uma realidade compatível com a média das possibilidades dos agricultores, numa tendência econômica a longo prazo, sem perder de vista o nível tecnológico adotado. O sistema consta com seis grupos de aptidão agrícola de terras. São eles os grupos: 1, 2, 3 (cultivos anuais), 4 (pastagens cultivadas), 5 (pastagem natural e silvicultura) e 6 (inapto ao uso agrícola). Além disso, o sistema considera três níveis de manejo: A (primitivo, sem tecnologia), B (intermediário, com alguma tecnologia) e C (alto nível tecnológico). Para cada nível de manejo (A, B ou C), a aptidão da terra pode ser “boa” (representada pela letra maiúscula do respectivo manejo), “regular” (letra minúscula), “restrita” (letra minúscula entre parênteses) e “inapta” (ausência de letras). Para determinar a aptidão agrícola, consideram-se os seguintes fatores limitantes: fertilidade natural, excesso de água, falta de água, suscetibilidade à erosão e impedimentos à mecanização. Cada um destes fatores é avaliado quanto à intensidade ou grau da limitação, podendo ser nula (N), ligeira (L), moderada (M), forte (F) e muito forte (MF). O grau de limitação mais acentuado define a classe de aptidão em cada nível de manejo. A avaliação do grau de limitação é baseada na experiência dos executores e em dados regionais.

Os mapas anexados no final do texto indicam a descrição geral da área, solos (classificação taxonômica), formas de relevo, capacidade de uso da terra e aptidão agrícola das terras.

A sequência de atividades desenvolvidas foi:

- a) fotointerpretação preliminar para delineamento de superfícies homogêneas, sob o ponto de vista de tonalidade fotográfica e relevo;
- b) percurso da área para analisar a relação entre as superfícies homogêneas delineadas, material de origem, vegeta-

ção, características, distribuição dos solos e coleta de perfis de solos;

c) confecção da legenda preliminar com as formas de relevo das diferentes superfícies;

d) novo percurso da área, para certificar-se dos pontos onde havia dúvidas sobre a geologia e solos;

e) interpretação das análises químicas para caracterização das unidades;

f) classificação dos solos nos diferentes sistemas taxonômicos: Santos et al., (2006) e no sistema interpretativo americano (USA, 1996);

g) confecção dos mapas e relatório descritivo.

As análises químicas necessárias, com exceção da determinação de carbono orgânico, foram realizadas de acordo com os métodos descritos no Manual de Métodos de Análises de Solo Embrapa (BRASIL, 1979), considerando:

- pH em água e pH em KCl;

- Ca^{+2} e Mg^{+2} , extraídos com KCl 1 M e determinados por espectrofotometria de absorção atômica;

- Na^{+} e K^{+} , extraídos com HCl 0,05 M + H_2SO_4 0,025 M e determinados por fotometria de chama;

- P, extraído com HCl 0,05 M + H_2SO_4 0,025 M e determinado por espectrofotômetro;

- H^{+} + Al^{+3} , extraídos com $\text{Ca}(\text{OAc})_2$ 1 M pH 7,0, titulados com NaOH 0,0606 M, utilizando fenolftaleína como indicador;

- Al^{+3} , extraído com KCl 1M, titulado com NaOH 0,025 M, utilizando azul-bromotimol como indicador;

- A determinação do carbono orgânico no solo, descrita por Tedesco et al., (1985), é caracterizada pela oxidação com dicromato de potássio ($\text{K}_2\text{Cr}_2\text{O}_7$ 1,25 M) em meio ácido. A determinação do C orgânico envolve a conversão de todas as formas de C para o dióxido de carbono (CO_2) por combustão úmida. O calor é obtido a partir da diluição do ácido sulfúrico (H_2SO_4 concentrado) em água deionizada, pelo aquecimento externo. A titulação é feita por sulfato ferroso (FeSO_4 0,25M). A cor da solução, no início, varia de laranja-amarelado a verde-escuro, mudando para cinza turbido antes do ponto final de viragem e, então, muda abruptamente para um vermelho tijolo, no ponto final da titulação.

- Análise granulométrica determinada por dispersão em água com agente químico (NaOH) e agitação mecânica de alta rotação, sedimentação e determinação de argila pelo método da pipeta, com areia grossa e areia fina, separadas por peneiramento, e silte calculado por diferença, não sendo empregado pré-tratamento para eliminação da matéria orgânica. O teor de argila natural foi determinado apenas com dispersão em água.

Quanto à espessura, os solos estão sendo considerados: muito rasos (0 – 25 cm), rasos (25 – 50 cm), pouco rasos (50 – 75 cm), pouco profundos (75 – 100 cm) e profundos (> 100 cm).

Os solos foram descritos conforme se inserem nas unidades de formas de relevo, aqui diferenciadas nas fotos aéreas, mais especificamente por seus aspectos geológicos, padrões de drenagem, vegetação, etc.

Assume-se que os solos estão distribuídos neste contexto como apenas mais um dos componentes. Além disso, as formas de relevo se relacionam intensivamente com o uso agrícola das terras, objetivo preponderante neste trabalho. Os perfis foram coletados em cortes de estradas. As estradas municipais dão acesso a todas as propriedades onde a constatação dos solos é feita sem restrições.

Na seção de resultados, a qualificação das características dos solos é inserida nas descrições morfológicas das unidades de relevo. São utilizadas terminologias semelhantes que comparam solos regionais com mapas do IBGE (1986) e Costa Lemos (BRASIL, 1973).

Aspectos locais

O município de Vista Alegre situa-se na região fisiográfica do Alto Uruguai, RS. A colonização básica agrícola desse amplo território partiu do município de Palmeira das Missões, inicialmente ocupado pelos portugueses, devido aos seus campos abertos com gramíneas e invasoras e seus bosques de mata intermitente, onde as pastagens eram essenciais para a criação de gado.

Os municípios de Iraí e Frederico Westphalen foram os pioneiros na região a se desligarem de Palmeira das Missões e, inclusive, tiveram partes de seus territórios divididos com outros municípios, a exemplo de Palmitinho, Pinheirinho do Vale e Caiçara.

Segundo Nora e Pigozzo (2007), a região, por seu aspecto desfavorável a criação de gado e área de mata virgem, foi pouco valorizada pelos grandes produtores, que a consideravam desqualificada. Por isso, esses grandes proprietários venderam-na em pequenos lotes a colonos e pequenos agricultores com o objetivo de

colonizar essas partes de mata.

A ocupação da região partiu basicamente da divisão minifundiária, com algumas diferenças a nível municipal. Nos municípios que se emanciparam mais recentemente, houve uma divisão em lotes, mais organizada, que sugere uma intervenção governamental, mas, de uma forma geral, percebe-se que ocorreu uma organização territorial executada pela própria população ao decorrer do tempo. Essa colonização feita por descendentes de italianos, alemães e caboclos, que chegaram no final do século XIX e início do século XX, tomou uma caracterização regional à medida que novas levas de colonos se estabeleciam, mas a história está muito fragmentada, tendo disponíveis apenas breves históricos de cada município.

Desde então, o crescimento da região se deu graças à

boa qualidade das terras locais férteis para uma agricultura de pequenos produtores. Outras atividades desempenhadas pelos minifundiários, como a suinocultura e a produção de leite, destacaram-se nesse contexto, associadas a um desmatamento intensivo para se estabelecerem roças em um relevo íngreme com rochas e fragmentos. Nos platôs a agricultura foi se estabelecendo, hoje é um fator de alta produção de soja, milho e trigo no município (Fig. 1 a 5).

A história construída pelos órgãos oficiais é rica em detalhes dessa ocupação no seu aspecto da luta da sobrevivência dos colonos para arrancar da terra fértil e íngreme o seu sustento e o seu progresso, mas silenciosa em relação aos povos indígenas. Há um silêncio histórico, onde eles aparecem ocasionalmente nas estradas oferecendo os restos da sua cultura. Há um sentimento de culpa de saber na sociedade que o progresso proposto não caminha

Fotos: Vinícius Cantarelli Terres



Fig 1: A interação campo e mata constrói o progresso local.

Fotos: Vinícius Cantarelli Terres



Fig 2: Transição entre a chapada e a construção pela erosão dos espigões rochosos.

Fotos: Vinícius Cantarelli Terres



Fig 3: O amanhã para os jovens deve estar além do cultivo de fumo.

Fotos: Vinícius Cantarelli Terres



Fig 4: Transições gradativas do começo serra com um mata que está em regressão pelo uso intensivo da terra.



Fig 5: Encostas das serras que se assemelham às coxilhas da região sul do RS.

Aspectos de vegetação

A vegetação atual que cobre o município de Vista Alegre é praticamente toda constituída por uma sucessão de culturas regionais de inverno e verão (milho, soja e outros). Praticamente, a terra tem uso contínuo nas duas estações. Ou está cultivada ou está sendo preparada para novas culturas. O controle da nova vegetação dita de invasoras de pequeno porte, que tenta se restabelecer, é feito por práticas de roçagem ou pastoreio intensivo utilizando animais disponíveis para leite e tração de implementos agrícolas.

Para Rambo (1994), a vegetação do Planalto a partir do município de Ijuí em direção ao norte começa com a intensificação da floresta. Inicialmente, com a ocorrência de campos esparsos entre “capões” de mata de composição semelhante à floresta, o que acentua a hipótese de que a mata estava progressivamente se estabelecendo nas savanas. Não se consideram os efeitos da presença do homem e suas ações agrícolas passadas sobre o estabelecimento dessas savanas.

Ocasionalmente, restam fragmentos isolados de uma mata nativa exuberante, preservada apenas em pequenas áreas, nos fundos dos vales íngremes. Normalmente, a maior parte das raras árvores nativas, de grande porte e de boa qualidade, são encontradas esparsas nos vales, onde os agricultores construíram suas casas em função da disponibilidade de água local. Além da sombra e dos contrastes altimétricos, com as frutíferas introduzidas na região, estas espécies, atualmente pouco comuns, parecem ter, nesta nova geração de agricultores, uma garantia de preservação mais pelas formas exuberantes do que pelo valor atual.

IBGE (1986) considera que, ainda no início do século passado, a área originalmente fazia parte da Floresta Estacional Decidual Submontana. Na verdade, em relação à floresta, só resta a suspeita de que o antropismo, tanto

causado pelos imigrantes como pelos índios locais, seja o responsável pelos indícios iniciais de degradação do sistema florestal.

Atualmente, há o domínio de arbustos de espécies mais resistentes a esse intensivo desmatamento para se estabelecer áreas para culturas. Nos vales dos rios, IBGE (1986) considera que os restos da Floresta Estacional Decidual Submontana sejam contínuos.

O intenso desmatamento da floresta se efetivou com o uso progressivo das terras para a implementação de cultivos de subsistência, pastagens e serrarias. A ocupação agrícola e pecuária progressiva, que foi intensa nos últimos anos, está adaptada principalmente às dificuldades impostas pelo relevo das terras. Atualmente, a quase totalidade das áreas é ocupada por culturas cíclicas. Entretanto, somente o Parque Florestal Estadual do Turvo, no município vizinho de Derrubadas, preserva intacto o que restou da exuberante floresta, em uma área que cobre 50% do município.

IBGE (1986), analisando o contexto climático local, descreve que durante o ano há dois períodos térmicos distintos: um, com temperatura média das médias diárias superior a 20°C, durante os meses de novembro, dezembro, janeiro e fevereiro (verão), e outro, com temperatura média das médias diárias inferior a 15°C, nos meses de junho, julho e agosto (inverno). Não foram observados períodos de déficit hídrico.

O mesmo órgão de pesquisa descreve a estrutura da Floresta Estacional Decidual Submontana, ora representada por dois estratos arbóreos distintos: um, emergente, aberto e decíduo, com altura variando entre 25 e 30 metros, e outro, dominante e contínuo, com altura não superior a 20 metros, formado principalmente por espécies perenifoliadas, além de um estrato de arvoretas. Comenta, ainda que a fisionomia decidual desta floresta é determinada pelo estrato emergente, dominado por leguminosas caducifólias, onde se destacam a grápia (*Apuleia leiocarpa*) e o angico (*Parapiptadenia rigida*). Acentua-se que há uma diversificada florística, com aspectos distintos, em função de pequenas variações ambientais determinadas por parâmetros litológicos, geomorfológicos, edáficos e climáticos.

Descrevendo essa floresta, IBGE (1986) comenta que os elementos arbóreos que constituem o estrato emergente da Floresta Estacional Decidual são de origem tropical, apresentando, portanto, dois períodos fisiológicos distintos: um higrófito, de alta transpiração, quando com folhas; e outro, xerófito, sem transpiração, quando sem folhas. O caráter de estacionamento, pelos efeitos do clima, para esta região florestal, é determinado pelo período de baixas

temperaturas que, fisiologicamente, exerce sobre as plantas o mesmo efeito da seca.

Para o citado órgão de pesquisa, as variações nos gradientes ecológicos fundamentais permitiram a individualização da formação Submontana, limitada às condições altimétricas entre 30 e 400 metros. Esta formação Submontana ocupa formas de relevo que variam de suavemente ondulado a dissecado (superfícies muito rugosas).

De acordo com a mesma fonte, na sua estrutura, esta formação florestal caracteriza-se localmente por apresentar um estrato arbóreo emergente, onde predominam grábia (*Apuleia leiocarpa*), angico (*Parapiptadenia rigida*), cabriúva (*Myrocarpus frondosus*), louro (*Cordia trichotoma*), cedro (*Cedrela fissilis*), canjerana (*Cabralea canjerana*), umbu (*Phytolacca dioica*) e canafístula (*Peltophorum dubium*); e outro estrato dominado constituído por guajuvira (*Patagonula americana*), açoita-cavalo (*Luehea divaricata*), canela-preta (*Nectandra megapotamica*), batinga (*Eugenia rostrifolia*), canela-guaicá (*Ocotea puberula*), guatambú (*Balfourodendron riedelianum*) e mata-olho (*Pachystroma longifolium*); ainda um estrato de arvoretas formados por laranjeira do mato (*Actinostemon concolor*), cincho (*Sorocea bonplandii*) e catinguá (*Trichilia clausenii*); além da regeneração de espécies dos estratos superiores.

Nesses possíveis contatos desta floresta com a estepe gramíneo lenhosa, IBGE (1986) cita como espécie dominante barba-de-bode (*Aristida pallens*).

Algumas espécies, como timbó (*Ateleia glazioviana*), ainda ocorrem nas bordas das estradas e campos poucos cultivados. Além disso, nas áreas de drenagem, são encontradas, em meio a capões, taquaruçu (*Bambusa trinii*), corticeira (*Erythrina crista-galli*) e algumas espécies de xaxim (*Dicksonia* sp.).

No início da primeira picada, construída pelos colonos na rota para Erval Seco no fim do platô, onde os campos eram limitados pela mata, constatou-se que a taquaruçu (*Bambusa trinii*), grábia (*Apuleia leiocarpa*), canela-de-veado (*Helieta apiculata*), camboatá (*Matayba elaeagnoides*), canela-loura (*Ocotea spixiana*), açoita-cavalo (*Luehea divaricata*), cabriúva (*Myrocarpus frondosus*), canela-do-brejo (*Machaerium glabrum*), timbó (*Ateleia glazioviana*) e rabo-de-bugio (*Dalbergia frutescens*) compõem o início do relevo áspero escarpado e rochoso com solos pedregosos e rasos, onde a mata era densa.

Aspectos geológicos

A caracterização do embasamento geológico regional do Planalto tem sido, de certa forma, aceita de maneira muito generalizada como um domínio de basaltos. Entretanto, há necessidade de uma diferenciação nestas variações rochosas locais, pois a constituição dessas rochas vulcânicas semelhantes é muito diversificada nesses estratos (geralmente paralelos horizontais). Conforme Holz (1999), até o período Jurássico, parte do RS era coberta por um deserto arenoso aplainado, proveniente de depósitos fluviais anteriores.

O mesmo autor acentua que o Planalto e a Serra Gaúcha, com seus quase mil metros de altitude, existem graças ao vulcanismo de fissuras que está relacionado à fragmentação do supercontinente Pangéia, que começou a ocorrer há 190 milhões de anos. Estudos geomorfológicos mais precisos identificam um intervalo da ordem de 10 milhões de anos para o evento da Bacia do Paraná, com idade entre 138 e 128 Ma (ROISENBERG; VIERO, 2000). Descrevendo o evento, Holz (1999) acentua que o vulcanismo produziu lava em quantidade suficiente para cobrir praticamente todo o deserto de areias que havia na região. Os primeiros pulsos de lava eram fracos e duravam pouco tempo. Eram limitados e geograficamente localizados em apenas algumas áreas descontínuas. Logo o vento os recobriu de areia. Mas, com o passar do tempo, os pulsos vulcânicos ficaram mais frequentes e fortes. A lava brotava em corridas sucessivas, não deixando tempo para a areia eólica cobrir a rocha formada. Assim, a paisagem do estado, que era uma planície arenosa e seca, foi novamente modificada, e o grande mar de areia desapareceu sob uma sequência muito espessa de rochas basálticas. Acentua-se ainda, que demoraria algumas centenas de anos para resfriar a planície e transformar o último vestígio de lava em basalto.

A paisagem sul do Planalto Rio-Grandense se transformou em uma imensa área relativamente plana, totalmente constituída de basalto nu, sem cobertura de solo nem vegetação. Com o decorrer do tempo, gradativamente os processos de erosão e intemperismo criaram uma camada de solo na superfície rochosa recém formada. Rios e lagos se instalaram novamente e transformaram o planalto. Para o autor, ainda no Jurássico, após o intenso vulcanismo de fissuras, ou concomitante a ele que terminou com a existência do deserto, iniciou-se a fragmentação do continente.

Segundo Leinz e Amaral (1975), as lavas vulcânicas possuem velocidade de acordo com as formas, texturas e estruturas, que dependem da viscosidade. As quantidades e as condições topográficas também exercem influência no

vulcanismo produziu lava em quantidade suficiente para cobrir praticamente todo o deserto de areias que havia na região. Os primeiros pulsos de lava eram fracos e duravam pouco tempo. Eram limitados e geograficamente localizados em apenas algumas áreas descontínuas. Logo o vento os recobriu de areia. Mas, com o passar do tempo, os pulsos vulcânicos ficaram mais frequentes e fortes. A lava brotava em corridas sucessivas, não deixando tempo para a areia eólica cobrir a rocha formada. Assim, a paisagem do estado, que era uma planície arenosa e seca, foi novamente modificada, e o grande mar de areia desapareceu sob uma sequência muito espessa de rochas basálticas. Acentua-se, ainda, que demoraria algumas centenas de anos para resfriar a planície e transformar o último vestígio de lava em basalto.

A paisagem sul do Planalto Rio-Grandense se transformou em uma imensa área relativamente plana, totalmente constituída de basalto nu, sem cobertura de solo nem vegetação. Com o decorrer do tempo, gradativamente os processos de erosão e intemperismo criaram uma camada de solo na superfície rochosa recém formada. Rios e lagos se instalaram novamente e transformaram o planalto.

Para o autor, ainda no Jurássico, após o intenso vulcanismo de fissuras, ou concomitante a ele que terminou com a existência do deserto, iniciou-se a fragmentação do continente.

Segundo Leinz e Amaral (1975), as lavas vulcânicas possuem velocidade de acordo com as formas, texturas e estruturas, que dependem da viscosidade. As quantidades e as condições topográficas também exercem influência no que diz respeito ao modelamento superficial do terreno.

As lavas viscosas, via de regra, são aquelas ricas em sílica, de composição química semelhante à das rochas graníticas, e são denominadas lavas ácidas. Este tipo de lava forma derrames curtos, espessos, raras vezes bifurcados, como consequência da alta viscosidade. A frente e os flancos dos derrames são abruptos. Em casos de viscosidade muito elevada, não se derramam e, sim, formam-se cúpulas de represamento e até extrusões quase sólidas. Consolidam-se rapidamente e não há tempo suficiente para a formação de cristais, que exigem a ordenação e agrupamentos dos átomos. Forma-se, então, o vidro vulcânico, amorfo. A cor é preta, podendo, às vezes, ser avermelhada ou leitosa. Este vidro vulcânico se deve à difusão de bolhas microscópicas de gases, enquanto que a cor vermelha é consequente da oxidação do ferro. Quando as condições de pressão e de viscosidade são favoráveis, há expansão dos gases contidos na lava. Forma-se uma verdadeira espuma que, ao se consolidar, dá origem a pedra-pomes. Nos vidros, tais gases se encontram dissolvidos.

As lavas fluídas, por sua vez, são normalmente de constituição básica, ou seja, são pobres em sílica, tendo a composição química análoga à das rochas basálticas. Possuem grande mobilidade e, durante o derramamento, ajustam-se às irregularidades do terreno. Sendo grande o declive, a corrida é fina e estreita. O mecanismo do movimento é análogo ao de um líquido. Ele é mais rápido no centro da corrente, diminuindo nas bordas. A consolidação se dá tanto pela irradiação térmica da lava para a atmosfera, como pela condução do substrato. A lava torna-se coberta por uma crosta sólida, cujo aspecto se modifica constantemente, graças ao movimento do derrame. A superfície apresenta-se com aspectos variáveis, dependendo do grau de viscosidade e da quantidade de gases contidos. Assim, o derrame pode tomar o aspecto de lava em blocos ou lava em corda.

Na lava, em blocos, a superfície é áspera, fendilhada, resultando, no aspecto geral, em fragmentos agudos e lascas. As vesículas de gases no seu interior são raras e, quando presentes, são grandes e de formas irregulares. A cor é frequentemente avermelhada, graças à oxidação provocada pelo ar que percola facilmente pelas fendas da lava. O resfriamento é relativamente rápido e a quantidade de gases é grande, sendo estes os fatores que determinam o tipo de lava. O escape dos gases ou a concentração em grandes bolhas influem também no aspecto morfológico deste tipo de lava. A frente constitui-se num amontoado de blocos em movimento. Esta frente é rica em pequenas vesículas resultantes da inclusão dos gases durante a consolidação.

A lava em corda movimenta-se como uma massa pastosa fluída, coberta por uma película consolidada, que se enruga pelo movimento, tomando a forma de cordas perpendiculares à direção do movimento. Assim sendo, uma lava pode correr sobre um substrato, provocando pouco ou nenhum metamorfismo térmico como ocorreu onde o basalto se derramou sobre o arenito (Botucatu, Mesozóico) sem modificá-lo em grande escala (município de Manuel Viana). Tais derrames consecutivos determinam espessuras consideráveis, de várias centenas de metros, em muitos lugares.

Para IBGE (1986), a formação Serra Geral que forma o Planalto do RS, constituiu-se numa sucessão de corridas de lavas, de composição predominantemente básica, apresentando uma sequência superior identificada como um domínio relativo de efusivas ácidas. Nas sequências básicas inferiores, regionalmente, é possível a identificação de poucos níveis vulcânicos ácidos, que apresentam pequenos volumes e restrita continuidade. Diques e corpos concordantes de diabásio, encaixados em unidades rochosas mais antigas, e relacionados às efusivas, ocorrem ocasionalmente na área.

Ainda para IBGE (1986), os drenos, tendo se extravasado desde o Triássico Superior, desenvolveram-se de modo significativo durante o Juracretáceo. No geral, considera-se como agrupando uma espessa sequência de vulcanitos, eminentemente basálticos, podendo conter termos ácidos intercalados, que se tornam mais abundantes no topo do pacote. Estes vulcanitos, ou emissores de lava ácida, estão intimamente relacionados aos processos geodinâmicos que culminaram com a abertura do Atlântico Sul e a consequente separação continental América do Sul - África. Localmente, é nítida uma sequência de derrames de efusivas básicas, com pouca mudança na constituição. Observam-se as ocorrências superficiais esparsas, frequentes afloramentos e pequenas deposições de rochas nos vales íngremes e suas bordas, onde há espigões com rochosa saliente na superfície. A forma do estabelecimento dos níveis de basalto, sobre a superfície do arenito Botucatu e a espessura das camadas de rochas vulcânicas, tem um significado muito grande na constituição das reservas de água subterrâneas.

IBGE (1986) relata que as camadas de basalto são mais espessas no norte e leste do estado, chegando a 1.000 metros. Diminuem para oeste e sul, com espessura de 30 a 50 metros em Santa Maria. Em poços perfurados em municípios mais ao sul da região Celeiro, tem sido encontrado o aquífero a profundidades de 180 a 200 metros, no arenito Botucatu. Como regra geral, tais rochas, são pouco fissuradas superficialmente, pelos processos de ajustes das camadas, porque são de idades mais recentes, logo os ajustes da crosta foram menos intensivos.

As diáclases (fraturas) das rochas ocorrem normalmente nas camadas mais profundas, nas quais o peso dos blocos rochosos conduz a ajustes que causam fraturas. Além disso, a extrusão de basalto de natureza alcalina em pequenas espessuras condicionou um diaclasamento horizontal entre os diversos estratos. Assim sendo, as camadas superficiais, pouco fraturadas, não são infiltradas pela água das chuvas em níveis significativos, como ocorre com as rochas graníticas, que chegam à superfície já fissuradas. Localmente, poucos poços exploram águas nas reservas de fissuras, com baixo aproveitamento em termos quantitativos. Em virtude disto, tais rochas não expõem vertentes nas encostas como os granitos da região sul do estado. Os granitos expõem vertentes ao longo das encostas modelando a ocorrência e natureza da vegetação de acordo com a disponibilidade de umidade localizada. As rochas efusivas básicas somente são boas receptoras de água quando são porosas, pela ocorrência de vesículas nos derrames. Mesmo assim, a porosidade só é efetiva quando as camadas são fendilhadas (diaclasadas), para a união dos macroporos se constituírem em vazios significativos de reservas de água. Normalmente, em tais configurações rochosas horizontais sólidas, de textura pouco

porosa, a água retida está apenas nas camadas muito argilosas dos solos locais e se move nas encostas, quando há saturação dos horizontes inferiores, através da alta porosidade do material residual. Assim, as bacias depressivas arredondadas (côncavas), que se assemelham, em alguns casos, a pequenas veredas, produto inicial do processo erosivo nesta dissecação gradativa e uniforme das encostas, são muito uniformes em todos os aspectos e contêm poucas reservas de água, seguindo um modelo liso de encosta (ocorrem somente nas chapadas conservadas do planalto). Não há nascentes que possibilitem a mudança da vegetação, a não ser mera adaptação às variações e ao clima local.

Solo e vegetação apresentam o mesmo modelo fisiográfico, em função de uma disponibilidade mais constante e uniforme de umidade ao longo dos anos.

Formas de relevo

A geomorfologia expressa nos terrenos a constituição rochosa e a evolução com que as superfícies residuais e rochosas se constituíram ao longo do tempo. Evidencia uma relação direta com os climas que atuaram e atuam ao longo desse modelamento superficial corrosivo, onde o material intemperizado (sedimentos) é depositado em áreas adjacentes mais baixas.

Os solos, como produtos das transformações dos resíduos dessas rochas ou da mistura de seus sedimentos, têm a sua constituição relacionada diretamente a esses fatores, além dos climas que atuaram durante tempos determinados para transformações desses resíduos, e posições no relevo passado e atual que ocupam e processos bióticos atuantes durante esses períodos de tempo integral (etapas).

Chapadas remodeladas (Po)

Esta unidade de forma de relevo é composta por superfícies que evoluíram após a remoção dos latossolos da parte superior. São os restos aplainados mais desgastados na borda do nível superior do Planalto. São superfícies lisas, estreitas e segmentadas, com aspectos que lembram um relevo levemente ondulado. Os topos possuem formas arredondadas ou levemente ovaladas, ainda aplainadas. Algumas, muito levemente convexas, evoluíram a partir de um platô único, onde climas passados laterizaram o solo superficial e removeram, pela erosão laminar, as superfícies mais antigas. As superfícies atuais na borda, mais gastas, estão sendo segmentadas em coxilhas que, no início, são pouco individualizadas. À medida que se estreitam, pelo avanço e aprofundamento dos vales de drenagem, perdem também as suas camadas residuais superficiais que formavam os solos mais antigos. Estão limitadas por depressões pouco profundas laterais onde se iniciam os segmentos de drenagem. Nestas baixadas afloram,

ocasionalmente, basaltos. Profunda sedimentação coluvial e aluvial muito fina aplaina essas depressões na borda de suas encostas.

São restos sub-superficiais de um antigo planalto regional em processo final de desgaste. O antigo processo de dissecação natural e lento do planalto permitiu a constituição de um sistema de vales com drenos depressivos, com estreitos sulcos, próprios de um clima de menor escorrimento. Raros segmentos destes modelos de drenagem ainda restam no início das bacias hidrográficas desses vales. A exposição dessas superfícies inclinadas ao nível inferior na borda dos platôs, menos permeáveis, constituiu solos menos profundos do que os existentes nas mesetas mais antigas, de superfícies intemperizadas.

Além de seus solos estarem superficialmente relacionados com camadas estratificadas de rochas básicas de fácil intemperização, os efeitos climáticos foram mais moderados na constituição dos solos. O conjunto de pequenas chapadas alongadas, que aparenta um relevo suave ondulado, assemelha-se com as lombadas que ocorrem na região Sul.

Na maior parte, as formas de relevo dessas chapadas e pequenos platôs são provenientes de superfícies possivelmente aplainadas e meteorizadas no período Terciário, mas com variações de solos próprias do clima quaternário. No caso, não há superposição de camadas compondo perfis distintos próprios de mudanças climáticas abruptas. Os restos residuais superficiais pré-laterizados quando presentes são ocasionais. Os declives são menores do que 5% e, muito raramente, chegam a 10% nas encostas mais acentuadas. Essas chapadas restantes ocupam as cotas 400 metros ou pouco acima. Algumas têm seus limites no início dos espigões. São mais modernas e com solos menos intemperizados, próprios do Quaternário.

No geral, nas chapadas, já lisas e gastas, que se isolam nas bordas do planalto, há maior ocorrência de solos menos intemperizados com horizonte Bt e gradiente textural entre os horizontes A e B, muito bem estruturados, semelhantes aos luvissolos. Embora o uso tenha descaracterizado o horizonte “mollic” descrito na bibliografia da época no local. São solos definidos como profundos, ainda que contatos líticos possam ser observados frequentemente. O material de origem, parcialmente consolidado, estabelece com o solo uma transição abrupta. Os solos, no geral, estão sendo denominados de nitossolos vermelhos eutroféricos e raros distroféricos, devido à atividade baixa das argilas e a estrutura em blocos subangulares ser moderada a fraca (**Tabela 1**). Raras encostas próximas aos vales depressivos, onde a meteorização foi menor possuem argilas de atividade alta e os solos são mais estruturados (luvisolos crômicos). Onde ocasionalmente ocorre, como propõe Klamt (1969), a unidade Ciríaco.

Quanto ao uso agrícola, as terras estão situadas como pertencentes à classe IIse de capacidade de uso. Os riscos à erosão estão parcialmente controlados com o plantio direto e as correções de acidez e fertilidade do solo, na sua maior parte, já estão sanadas. As condições climáticas, com estiagens esporádicas durante o verão, são os fatores mais limitantes ao uso destas terras.

Quanto à aptidão agrícola, proposta por Ramalho Filho e I. Beek (1995), seriam do grupo 1ABC; “boa” para todos os usuários, desde que empreguem tecnologias para o controle da erosão e que disponham de recursos para corrigi-las adequadamente com fósforo. As deficiências transitórias, alternadas ou ocasionais de água é que controlam a produtividade agrícola.

Tabela 1. Informações do perfil de solos das Chapadas Remodeladas(Po). Vista Alegre, RS, 2010 - Vis-1.

a) Classificação: NITOSSOLO VERMELHO *Eutroférico latossólico*; *Soil Taxonomy*: *Mollic*

Ulthic *Rhodudalf*. b) Localização: coordenadas planas (UTM – Fuso 21) E = 0253136 m – N = 6970965 m. c) Geologia regional: basalto. d) Material de origem: basaltos máficos. e) Geomorfologia: chapadas. f) Situação do perfil: borda de chapadas. g) Declividade: 5%. h) Erosão: não há. i) Relevo: suave ondulado. j) Suscetibilidade à erosão: moderada. l) Pedregosidade: 1%. m) Rochosidade: 1%. n) Drenabilidade: bem drenado. o) Vegetação: mata nativa – floresta conservada. p) Descrição do perfil:

(hz)	(cm)	(solo)
A1	0 – 20	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) seco; vermelho-escuro-acinzentado (10 R 3/4) úmido; franco-argiloso; blocos subangulares e grandes e pequenos, e granular, pequenos fortes; moderada; pegajoso, plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
A2	20 – 30	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) úmido e seco; franco-argiloso; blocos subangulares grandes e pequenos; granular, pequenos fortes; moderado; muito pegajoso, muito plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
Bt1	30 – 50	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; argila; blocos subangulares grandes que se segmentam em pequenos; granular pequenos fortes moderado, moderada; muito plástico, muito pegajoso, muito friável, lig. duro; transição difusa.
Bt2	50 – 80	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; argila; blocos subangulares grandes que se segmentam em pequenos; granular pequenos fortes moderado, moderada; muito plástico, muito pegajoso, muito friável, lig. duro; transição difusa.
Bt3	80 - 110	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; argila; blocos subangulares grandes que se segmentam em pequenos; granular pequenos fortes moderado, moderada; muito plástico, muito pegajoso, muito friável, lig. duro; transição difusa.
Bt4	110 - 150	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; argila; blocos subangulares grandes que se segmentam em pequenos; granular pequenos fortes moderado, moderada; muito plástico, muito pegajoso, muito friável, lig. duro.

Tabela 1. Informações do perfil Vis-1							
Fatores	Horizontes						
	A	AB	Bt1	Bt2	Bt3	Bt4	
Espessura (cm)	0 – 20	20 – 30	30-50	50-80	80 -110	110 -150	
C. orgânico (g kg ⁻¹)	17,30	15,70	12,00	9,10	5,50	0,81	
M. O. %	2,98	2,72	2,07	3,7	1,56	1,40	
P (mg kg ⁻¹)	1,20	2,00	1,20	1,20	1,20	1,20	
pH (H ₂ O)	6,52	6,51	6,19	6,15	5,94	5,92	
pH (KCl)	5,45	5,40	5,30	5,37	5,36	5,34	
Ca (c mole kg ⁻¹)	6,50	7,10	5,20	5,10	4,70	4,30	
Mg "	2,98	3,34	1,82	1,83	1,16	1,22	
K "	0,28	0,32	0,06	0,06	0,03	0,03	
Na "	0,03	0,03	0,02	0,03	0,02	0,03	
S "	9,79	10,79	7,10	7,02	5,91	5,58	
Al "	0,00	0,00	0,00	0,00	0,00	0,00	
H + Al "	1,60	1,20	1,10	1,30	1,20	0,50	
T "	11,39	11,99	8,20	8,32	7,11	6,08	
T(arg.) "	17	21	11	12	10	8	
V %	86	90	87	84	83	92	
Sat. Al "	-	-	-	-	-	-	
Fe (total) "	-	-	-	-	-	-	
Calhaus (g kg ⁻¹)	-	-	-	-	-	-	
Cascalho "	-	-	-	-	-	-	
Areia grossa "	18	20	13	17	12	16	
Areia fina "	80	93	57	58	58	57	
Silte "	245	330	206	213	233	195	
Argila "	657	557	724	712	697	732	
Argila natural "	287	245	30	26	16	20	
Agregação %	56	56	96	96	98	97	
Silte/argila -	0,37	0,59	0,28	0,30	0,33	0,27	
Textura *	C	C	Cp	Cp	Cp	Cp	

* Texturas : Cp – muito argiloso; C – argila.

Espigões rochosos (Pi)

Esta unidade de relevo compreende as superfícies estreitas, longas e ásperas de nível superior. Estão isoladas e raramente segmentadas longitudinalmente. Constituem, no topo, um arcabouço de relevo com aspecto suave ondulado a plano. São restos rochosos de antigo planalto em que os processos erosivos removeram intensamente, além das camadas laterizadas superficiais do solo, quase todo o complexo rochoso lateral, deixando apenas um filete elevado rochoso, muito longo, testemunha de um planalto anterior. Secciona-se apenas longitudinalmente em sub-bacias hidrográficas muito semelhantes. A partir do início do espigão estão sendo criados vales laterais profundos que buscam um nivelamento com o rio Uruguai.

Os espigões rochosos (Pi) constituem-se em segmentos elevados, perpendiculares aos drenos principais (rio Uruguai e afluentes). Algumas cristas similares se estabelecem como apêndices do eixo principal, com direções perpendiculares a afluentes do rio Uruguai.

Os solos estabelecidos no topo do seu filete superficial são recentes. Não há latossolos nem nitossolos (solos antigos) como nas regiões vizinhas. Os solos que ocorreram posteriormente estão situados onde os resíduos cascalhentos e rochosos recentes das rochas estão menos erodidos. Estes solos atuais, muito recentes, são constituídos e removidos sem se tornarem profundos e evoluídos integralmente em seus resíduos mineralógicos. A drenagem superficial, ao lado, construiu vales profundos e encravados, com ravinas de encostas verticais isolando, pouco a pouco, esses espigões antigos. São vales inicialmente muito estreitos, verticalmente retilíneos e muito semelhantes. Camadas estratificadas horizontais mais endurecidas de rochas vulcânicas, em alternância com material menos resistente, fizeram com que se constituíssem formas de relevo que se removem sem se aplainarem. São predominantes na formação geral. Como consequência desse modelamento erosivo constante e uniforme, as superfícies mais estreitas e com resíduos mais finos dos topos dos espigões, permanecem em seu contato com a chapada em pequenas dimensões que estão aplainadas.

No geral, nesses topos planos, os solos são muito rasos e pouco evoluídos, com muitas pedras sobre as rochas a **poucos centímetros da superfície (Tabela 2)**. As alternâncias rochosas, nesse estreito filete de topos planos superiores, dão uma conotação esquelética ao modelamento que hoje expõe apenas pequenos restos antigos de resíduos finos entre cascalhos rochosos. Formam pequenas superfícies homogêneas, onde se estabeleceram pequenas roças, que se tornaram antigas, pois não há espaço para prolongá-las.

Concomitante com o processo de remoção de um relevo suave ondulado de resíduos finos, criando-se uma superfície plana, devido à deposição das rochas vulcânicas em estratos planos e paralelos, há o transporte, pela encosta, de camadas superficiais e laterais de resíduos antigos finos que, desagregados, misturam-se com novos cascalhos e rochas alternadamente nas encostas dos vales menos inclinados. Nestes locais, há solos mais espessos, pouco profundos, sem serem denominados litólicos (lépticos), como no geral. Como consequência, algumas características são próprias de solos que conservam resíduos mais intemperizados, mas ainda responsáveis pela manutenção de atributos “chernozêmicos”, com cores pouco avermelhadas, mais hidratadas do que nos locais de origem, como nas pequenas superfícies mais conservadas.

Os resultados analíticos permitem constatar que as tendências gerais dos espigões são de predominarem solos com saturação de bases muito alta, desde as camadas mais superficiais. Isso ocorre também nas áreas de pequenas superfícies com maiores espessuras de resíduos. Certamente se relacionam também com o maior poder de retenção do complexo de troca dos resíduos da floresta anterior e da pouca intemperização das argilas. Este fator parece contrariar a drenagem interna vigente, em que a água percolada, ao atingir a superfície do basalto, fluindo pela parte inferior do solo em direção às bordas dos drenos naturais, deveria empobrecer mais intensamente essas camadas internas.

Nesta unidade de relevo, desde o topo até a borda das encostas laterais, são encontradas, predominantemente, variações de neossolos litólicos e regolífticos com grandes grupos dos eutróficos e chernossólicos. Estes solos com características intermitentes muito próximas do A chernozêmico (horizonte “mollic”) descrito por Klamt (1969), e dos altos teores de cascalhos da parte inferior (horizonte C), são definidos nos subgrupos como fragmentários ou chernossólicos.

Estas terras comportariam alguns cultivos perenes específicos e silvicultura, em uma agricultura não tecnificada (classe VII-1se de capacidade de uso das terras). A situação vigente, que tende a se perpetuar, é a de uma agricultura familiar já estabelecida, onde cultivos perenes pouco a pouco poderão ser introduzidos, além dos cultivos anuais necessários à sobrevivência das famílias.

No sistema de aptidão agrícola das terras, de Ramalho Filho e Beeck (1995), essas glebas seriam classificadas como pertencentes ao grupo 2a(b), ou seja, “regular” para pequenos produtores por serem muito férteis (produzem,

onde é possível cultivar, boas colheitas sem adição suplementar de nutrientes) e, “restrita” a médios produtores pelas dificuldades impostas ao uso em lavouras mais amplas (pedras, rochas e declives). No geral, essas terras

férteis não devem responder à adubação para as médias colheitas de uma agricultura familiar. A água é o fator limitante dos cultivos de verão.

Tabela 2. Informações do perfil de solos das Serras(Sr). Vista Alegre, RS, 2010 - Vis-4.

a) Classificação: NEOSSOLO LITÓLICO Eutrófico fragmentário ; *Soil Taxonomy*: *Rhodic Lithic Udarent*. b) Localização: coordenadas planas (UTM – Fuso 21) E= 0248817 m – N= 6980509 m. c) Geologia regional: basalto. d) Material de origem: basaltos máficos. e) Geomorfologia: espigões. f) Situação do perfil: topo. g) Declividade: 5%. h) Erosão: não há. i) Relevo: plano. j) Suscetibilidade à erosão: forte. l) Pedregosidade: 20%. m) Rochosidade: 80%. n) Drenabilidade: excessiva. o) Vegetação: capoeira. p) Descrição do perfil:

(hz)	(cm)	(solo)
A1	0 – 20	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) seco; vermelho-escuro-acinzentado (10 R 3/4) úmido; franco; granular e pequenos, moderada; pegajoso, plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
C1	20 – 50	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) úmido e seco; franco; granular e pequenos, moderada; pegajoso, plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
C2	40 – 80	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; não detectado

Fatores	Horizontes		
	A	AC1	C2
Espessura (cm)	0 – 20	20 – 40	40-100
C. orgânico (g kg ⁻¹)	24,90	10,90	
M. O. %	4,29	1,88	
P (mg kg ⁻¹)	6,30	7,0	
pH (H ₂ O) -	6,08	6,22	
pH (KCl) -	4,62	4,52	
Ca (c molc kg ⁻¹)	18,50	25,40	
Mg "	5,96	7,36	
K "	0,48	0,19	
Na "	0,09	0,07	
S "	25,03	33,02	
Al "	0,00	0,00	
H + Al "	2,10	1,50	
T "	27,13	34,52	
T(arg.) "	150	470	
V %	92	96	
Sat. Al "	-	-	
Fe (total) "	-	-	
Calhaus (g kg ⁻¹)	41	-	-
Cascalho "	44	120	
Areia grossa "	94	210	
Areia fina "	308	306	
Silte "	416	410	
Argila "	182	74	
Argila natural "	49	48	
Agregação %	73	34	
Silte/argila -	2,29	5,54	
Textura *	L	SL	
* Texturas :L – franco; SL – franco-arenoso.			

Espigões degradados (Pe)

Esta unidade compreende as pequenas superfícies elevadas nas extremidades dos espigões gastos pela erosão, próximas aos afluentes mais caudalosos do rio Uruguai. Compunham o início dos antigos espigões principais. Algumas, conservadas, estão quase ao mesmo nível ou pouco abaixo do nível superior do espigão principal.

Segmentam-se a partir do nível rochoso mais antigo (Pi). São as pontas finas, achatadas, mais baixas dos espigões (Pi) que, segmentadas e com rochas vulcânicas mais alcalinas (basaltos), aplainaram-se baixando de nível altimétrico e compondo superfícies menos ásperas ou até mesmo pouco convexas. Estão em um processo avançado e contínuo de desagregação e decomposição.

Muitas já se segmentaram transversalmente, ao acaso, provenientes de espigões mais submetidos à erosão e estão mais aplainadas (gastas).

Outras estão, ainda em fase pós-inicial de destruição, formando um relevo ondulado, em progressivo desgaste erosivo nas bordas dos restos do planalto.

Alguns espigões fragmentados antigos já constituem superfícies aplainadas, isoladas do eixo inicial em nível altimétrico inferior, geralmente próximas dos afluentes antigos ou do rio Uruguai (Braguinha e Pardo).

O processo erosivo intenso atinge a partir dos topos dos segmentos, inicialmente abaixando o nível e tornando a superfície estreita abaulada com a remoção dos resíduos, ou somente aplainando as superfícies e conseqüentemente, formando nos topos remodelados solos isolados e localizados, recentes, mais profundos e pouco rochosos.

As bordas dos segmentos aplainados são curvas com os solos tornando-se gradativamente mais profundos à medida que as encostas se tornam menos íngremes. No encontro do rio Uruguai, estes espigões, em grande parte, já estão com solos modernos evoluídos (horizontes A, B e C).

Os solos rasos e as áreas rochosas ocorrem por exposição de rochas vulcânicas (geralmente dacitos e riodacitos) mais duras (mais ácidas). Estes espigões erodidos e segmentados situam-se nos extremos dos que estão mais conservados e unidos, compondo níveis altimétricos intermediários (abaixo dos 300 metros). Teoricamente, teriam seu início nos topos desgastados, onde as camadas de basalto mais duras (silicosas) já teriam sido eliminadas pela erosão. São superfícies em desagregação que irão constituir os vales mais largos, menos íngremes e mais aplainados quando os

declives se atenuarem, como é natural no rio Uruguai, à medida que desce para o sul.

As superfícies mais recentes aplainadas comportam solos poucos profundos (um metro ou menos) com características de chernossolos argilúvicos órticos, muitas vezes sem cumprirem as condições exatas de cores escuras para o horizonte A chernozêmico. Algumas dessas superfícies estão mais adequadas pelo uso atual aos luvisolos crômicos órticos chernossólicos, já que as argilas possuem uma alta capacidade de troca.

São próprias de superfícies pleistocênicas modeladas e conservadas em constante aplainamento.

Onde os solos holocênicos são rasos e muito férteis, há superfícies transitórias contínuas somente em pequenas distâncias (< 100m).

Nessas superfícies se constituem-se raramente solos profundos residuais que expõem cambissolos háplicos ta eutroféricos lépticos e luvisolos crômicos órticos chernossólicos. Nesses solos, onde o intemperismo está sob uma hidrólise parcial, formam-se argilas, sem exporem o alumínio trocável e nem removerem significativamente às bases trocáveis, como geralmente ocorrem nas superfícies antigas **Tabela 3**.

Quanto ao uso agrícola, esses espigões aplainados são contraditórios. Há superfícies conservadas aplainadas (topo conservado), com encostas íngremes e outras lisas. Estão em um equilíbrio instável, não sendo favoráveis à cultivos anuais.

Nessas condições há, atualmente, pequenas lavouras, que devem ter uso com cultivos perenes nas bordas das encostas. Seriam solos próprios à cultivos esporádicos anuais com um intenso controle da erosão como se recomenda na classe VI se de capacidade de uso das terras. No sistema de aptidão agrícola das terras seriam do grupo 1Ab, ou seja, “boa” para pequenos produtores, “regular” para médios produtores. Todas as terras, no geral, são muito férteis, sendo que o fósforo deve ser incorporado apenas para grandes colheitas. Para atividades agrícolas comuns de uma agricultura familiar, os níveis de nutrientes são satisfatórios. Estão sendo cultivadas há um século.

Tabela 3. Informações do perfil de solos dos Espigões Degradados(Pe). Vista Alegre, RS, 2010 , Vis-2.

a) Classificação: NEOSSOLO LITÓLICO Eutroférico fragmentário; *Soil Taxonomy*: Rhodic. Lithic Haplumbrept b) Localização: coordenadas planas (UTM – Fuso 21) E = 0252146 m – N = 6977110 m. c) Geologia regional: basalto. d) Material de origem: basaltos máficos. e) Geomorfologia: chapadas. f) Situação do perfil: meia encosta. g) Declividade: 5%. h) Erosão: não há. i) Relevo: suave ondulado. j) Suscetibilidade à erosão: moderada. l) Pedregosidade: 1%. m) Rochosidade: 1%. n) Drenabilidade: bem drenado. o) Vegetação: mata nativa – floresta conservada. p) Descrição do perfil:

(hz)	(cm)	(solo)
A1	0 – 20	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) seco; vermelho-escuro-acinzentado (10 R 3/4) úmido; franco-argiloso; blocos subangulares e grandes e pequenos, moderada; pegajoso, plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
A2	20 – 30	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) úmido e seco; franco-argiloso; blocos subangulares grandes e pequenos, moderada; pegajoso, plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
C1	30 – 50	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; argila; blocos subangulares grandes que se segmentam em pequenos, moderada; muito plástico, muito pegajoso, muito friável, lig. duro; transição difusa.
C2	50 – 60	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; argila; blocos subangulares grandes que se segmentam em pequenos, moderada; muito plástico, muito pegajoso, muito friável, lig. duro.

Fatores	Horizontes			
	A1	A2	BC	C
Espessura (cm)	0 – 20	20 – 30	30-50	50-60
C. orgânico (g kg ⁻¹)	21,50	12,10	9,90	6,0
M. O. %	3,71	2,09	1,71	1,03
P (mg kg ⁻¹)	9,10	4,40	6,20	2,90
pH (H ₂ O)	6,63	6,25	6,25	6,41
pH (KCl)	5,41	4,96	4,98	4,96
Ca (c molc kg ⁻¹)	13,50	12,10	12,60	14,20
Mg "	4,30	3,71	4,03	6,09
K "	0,68	0,29	0,15	0,21
Na "	0,04	0,05	0,06	0,10
S "	18,52	16,15	16,84	20,60
Al "	0,00	0,00	0,00	0,00
H + Al "	2,00	1,90	1,60	1,80
T "	20,54	18,05	18,44	22,40
T(arg.) "	150	114	541	210
V %	90	89	91	92
Sat. Al "	-	-	-	-
Fe (total) "	-	-	-	-
Calhaus (g kg ⁻¹)	377	342	132	125
Cascalho "	62	93	132	45
Areia grossa "	177	217	205	219
Areia fina "	367	36	342	402
Silte "	315	711	419	270
Argila "	141	158	34	109
Argila natural "	66	66	85	86
Agregação %	53	58		21
Silte/argila -	2,23	4,50	12,32	2,48
Textura * -	SL	SL	SL	SL

* Texturas : SL – franco-arenoso.

Serras (Sr)

As serras são constituídas por superfícies íngremes, de relevo com aspecto muito rochoso, fortemente escarpadas, que se alternam entre restos de espigões rochosos elevados, em completa desagregação, e vales estreitos (ravinas), com seus sulcos fortemente encravados. As superfícies íngremes depressivas são formadas por encostas na borda dos platôs, que se distanciam entre si inicialmente pelos processos erosivos.

São ravinas profundas que pouco a pouco se constituem em vales muito íngremes, onde os processos de desgaste, pela maior carga hidráulica da água em movimento, estão mais ativos. Não há sedimentação coloidal significativa nos vales. Nas encostas em desagregação das rochas, há solos coluviais, alguns pouco profundos e outros, a maior parte, muito rasos, formados por fragmentos das rochas vulcânicas moles, que se misturam nas bordas rochosas com cascalhos, calhaus, pedras e rochas mais endurecidas de basalto, andesitos e riódacitos, à medida que vão rolando pelas íngremes encostas. Os declives são muito altos (> 45%) e muito variáveis, podendo, poucos, formarem bordas mais aplainadas no sopé das encostas. São formas de relevo inclinadas e rochosas que compõem a rede de drenagem próxima do rio Uruguai, onde aumenta a carga hidráulica dos drenos naturais. No geral, há poucas e estreitas superfícies aplainadas no fundo dos vales que foram menos dissecados. Nessas ravinas os produtos finos (argilosos) dos processos erosivos acelerados são transitórios.

Devido às deposições de camadas de rochas vulcânicas serem estratificadas e com grau de dureza diferenciado, inicialmente os processos erosivos criam contrastes como degraus na superfície da encosta, à medida que o vale está sendo aberto, separando espigões e rompendo o planalto. No geral, criam-se inicialmente encostas ásperas e rochosas, alternadas com outras poucas mais lisas à medida que os cortes vão envelhecendo com depósitos de sedimentos. Saltos bruscos nas corredeiras (lajeados) dos vales são efeitos das altas cargas hidráulicas alternadas. A grande estratificação e fragilidade dos minerais dos veios de basaltos distintos são parcialmente responsáveis pelo forte processo erosivo. As camadas mais endurecidas das rochas mais silicosas vitrificadas são mais duradouras nas superfícies dos “lajeados”, formando pequenos saltos. A partir da borda das encostas dos drenos naturais já há efetivação da construção de solos pouco intemperizados e rasos. Os restos de estratos rochosos, com resíduos mais antigos, permanecem ao longo dos percursos dos vales, em uma tendência ao estabelecimento de áreas de depósitos cascalhentos. Nessas encostas são encontradas neossolos litólicos eutróficos fragmentários **Tabela 4.**

Nesses locais, os vales tendem a se alargar e o fluxo de água a perder sua força.

Quanto ao uso agrícola, essas terras são ocasionalmente capazes de sustentar pequenos e alternados cultivos perenes, silvicultura ou cultivos de frutas individualizados até mesmo tropicais devido às condições climáticas. Raras atividades localizadas podem ser organizadas sem uma preparação prévia de contenção da erosão. Estão sendo muito erodidas pelas culturas anuais que mantêm o sustento das famílias. Pertencem à classe VII-2se do sistema de capacidade de uso das terras.

Devido à sua alta fertilidade, sustentam uma vegetação de capoeira muito vigorosa. São terras classificadas como “restrita” para pequenos produtores, pertencem ao grupo (3(a)(b)) devido à alta fertilidade. Nelas torna-se possível estabelecer “roças” e boas colheitas “caseiras” são produzidas sem fertilizantes. No sistema de Ramalho Filho e Beek (1995), o uso com pastagens cultivadas ou cultivos perenes, localizados onde for possível, seriam a melhor opção. Sustentam atualmente uma agricultura familiar em pequenas superfícies localizadas. Não há contenção eficaz da erosão nessas terras, a menos que plantas perenes sejam estabelecidas, ou sejam usadas as pedras locais em cercas paralelas de proteção a erosão, como é comum onde os declives são muito acentuados.

Tabela 4. Informações do perfil de solos das Serras(Sr). Vista Alegre, RS, 2010, Vis-3.

a) Classificação: NEOSSOLO LITÓLICO Eutroférico fragmentário; *Soil Taxonomy: Rhodic Haplumbrept* b) Localização: coordenadas planas (UTM – Fuso 21) E = 02448751 m – N = 6975847 m. c) Geologia regional: basalto. d) Material de origem: basaltos máficos. e) Geomorfologia: borda de serra. f) Situação do perfil: parte inferior da encosta. g) Declividade: 25%. h) Erosão: não há. i) Relevo: forte ondulado. j) Suscetibilidade à erosão: forte. l) Pedregosidade: 10%. m) Rochosidade: 10%. n) Drenabilidade: excessiva. o) Vegetação: capoeira. p) Descrição do perfil:

(hz)	(cm)	(solo)
A1	0 20	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) seco; vermelho-escuro-acinzentado (10 R 3/4) úmido; franco-argiloso; blocos subangulares e grandes e pequenos, moderada; pegajoso, plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
AC	20 40	Bruno-avermelhado-escuro (2,5 YR 3/4) úmido e seco; franco-argiloso; blocos subangulares grandes e pequenos, moderada; pegajoso, plástico, muito friável, lig. duro; transição difusa.
C	40 70	Vermelho-acinzentado (10 R 4/4) úmido e seco; argila; blocos subangulares grandes que se segmentam em pequenos, moderada; muito plástico, muito pegajoso, muito friável, lig. duro.

Tabela XX. Informações do perfil Vis-3

Fatores	Horizontes		
	A	AC	C
Espessura (cm)	0 20	20 40	40-80
C. orgânico (g kg ⁻¹)	17,50	12,30	10,20
M. O. %	3,01	2,11	1,77
P (mg kg ⁻¹)	6,60	1,20	3,60
pH (H ₂ O)	6,52	6,46	6,63
pH (KCl)	4,74	4,71	4,86
Ca (cmolc kg ⁻¹)	24,90	26,60	26,10
Mg	6,63	7,52	5,87
K	0,18	0,04	0,07
Na	0,04	0,22	0,36
S	31,75	34,38	32,40
Al	0,00	0,00	0,00
H + Al	2,00	1,80	2,50
T	34,75	36,18	34,90
T(arg.)	540	272	281
V %	94	95	93
Sat. Al	-	-	-
Fe (total)	-	-	-
Calhaus (g kg ⁻¹)	179	738	772
Cascalho	210	201	269
Areia grossa	62	118	180
Areia fina	417	348	372
Silte	458	401	324
Argila	63	133	124
Argila natural	44	49	54
Agregação %	30	63	56
Silte/argila	7,27	3,02	2,61
Textura *	SL	L	L

* Texturas; L franco; SL franco-arenoso.

Vales (Va)

Os vales são as terras quase planas ou aplainadas do fundos das ravinas, onde situam-se os drenos naturais. Os mais antigos e de encostas suaves servem como drenos naturais nas chapadas.

Os vales modernos aplainados são mais amplos, situam-se em áreas sedimentares mais estáveis entre os espigões próximos ao rio Uruguai e a seus afluentes. São vales às vezes largos (50m a 60 m), com sedimentação fina e profunda no planalto, cascalhentas entre espigões e pouco espessa próxima ao rio Uruguai. Esses sedimentos nos vales do planalto dissecado foram depositados pelos processos erosivos mais antigos do que os atuais, deixando bordas com baixos declives à medida que as chapadas eram corroídas. Estão situados entre as chapadas do planalto, já parcialmente decompostas pela erosão de nível superior. Podem ser detectados em dimensões suficientemente amplas (< 10 ha). São superfícies muito diferenciadas dos vales mais íngremes, que são mais estreitos e possuem escarpas rochosas que se assemelham às serras. As variações de altitudes dos vales no planalto restante nas encostas e os cortes na base do relevo das chapadas não incidem a mais do que 100 m entre as máximas e mínimas, no geral. Estão limitadas, no seu aprofundamento gradativo, pelo avanço da dissecação em direção ao restante do planalto.

Nos vales mais antigos, atingidos pela dissecação do rio Uruguai, onde o gradiente hidráulico torna-se nulo ou reduzido, algumas áreas formam um relevo quase plano no fundo desses vales mais largos, com solos muito profundos e as encostas com baixos declives (> 20%).

Entretanto, os vales situados no início dos espigões, ou próximos aos rios afluentes e Uruguai, possuem partes planas de áreas sedimentares cascalhentas que pouco perdem esse caráter em alguns locais onde a rocha mais dura pode aflorar constantemente. Sedimentos coluviais alternados com cascalhos mais profundos cobrem as rochas nas encostas com menos declives (< 10%).

À medida que os vales se alargam, as encostas são cobertas por pouca pedregosidade coluvial que está alternada com superfícies de sedimentos finos. Os processos erosivos naturais de remoção são menores, as superfícies são estáveis e há sedimentação holocênica predominante na formação dos solos. Alguns solos nesses vales estão sendo expostos com sedimentos locais pouco intemperizados, e outros, construídos sobre sedimentos já intemperizados provenientes das encostas vizinhas. Embora a sedimentação seja enriquecida de compostos ferruginosos oxídicos transportados pelas águas dos lajeados ou sangas que descem dos vales ou encostas, já em aplainamento, a capacidade de troca desses solos é

muito alta. São vales em que as bordas dos drenos naturais já estão lisas e as superfícies apresentam curvaturas suaves, sem rochiosidade exposta na maior parte.

Todos esses vales largos de rios e lajeados, após o planalto, estão em locais estáveis. São muito antigos, e estão estabilizados no clima atual.

O processo de alargamento das encostas (pela destruição dos espigões) é uma consequência da função direta do tempo sobre as outras variáveis que são favoráveis a essa condição de estabilidade desses vales. Seguem um comportamento semelhante na evolução das suas formas em toda a região. Os principais agentes do modelamento dos processos erosivos é a própria constituição geológica uniforme e o clima úmido. Mudanças na constituição das camadas dos basaltos, principalmente as variações de deposições básicas, parecem ter somente pequenas alternâncias na constituição dos vales. No geral, constituem-se superfícies lisas com pequenas deposições sedimentares e poucas áreas de remoção dos sedimentos nas cheias. O processo erosivo natural torna-se lento na formação das curvaturas das bordas dos vales. As superfícies lisas desmatadas atualmente não apresentam processos erosivos provocados, criando deslizamentos de qualquer dimensão. A variação progressiva da carga hidráulica intensa, onde os vales são estreitos nas ravinas da serra, atua com maior vigor por tempo determinado. Poucas superfícies se estabilizaram nesses vales estreitos, entretanto a redução do fluxo de água pelo atrito, contribui em parte na estabilidade dos sedimentos depositados nas embocaduras dos drenos nestes vales. Próximos aos afluentes principais, a sedimentação fina já se estabilizou, formando deposições mais significativas.

Nessas superfícies, a umidade é mais conservada no solo nos períodos secos. Na proximidade dos rios, no geral, são vales depressivos profundos em virtude da grande diferenciação altimétrica entre o planalto no local (500 m) e o vale do rio Uruguai. Inicialmente foram muito estreitos. As bordas curvilíneas que retêm sedimentos diferenciam os aplainados dos estreitos mais recentes. Nas encostas que margeiam os vales estreitos os cortes são quase retilíneos, com declives muito altos no encontro com o espigão no início da drenagem natural. Atualmente, há pouca contenção de sedimentos no fundo dos vales estreitos, à medida que os lajeados (pequenos riachos) se aproximam do rio Uruguai. São deposições recentes, muito aplainadas, que comportam uma agricultura diferenciada.

A tendência natural de todo o processo erosivo é destruir as chapadas e aplainar os vales. Nesse processo destrutivo e construtivo, a meteorização das encostas não tem tempo suficiente para uniformizar todos os parâmetros, em termos das variações químicas e físicas dos solos, como houve em

tempos antigos nos solos do planalto.

Cada perfil torna-se produto de adições ou remoções suplementares. No local são encontrados luvisolos crômicos órticos fragmentários e cambissolos háplicos ta eutroféricos lépticos

Quanto ao uso agrícola, esses vales possuem as terras melhores para atividades agrícolas; entretanto, são poucas em relação à área total. As formas de uso geralmente estão direcionadas a cultivos anuais e de forragem para o gado de leite.

É nessas terras que os agricultores estabelecem a sua moradia e onde há água para as principais atividades agrícolas e domésticas. São terras da classe IV se de capacidade de uso das terras e grupo 1AB(c) de aptidão agrícola, ou seja, “boa” para pequenos produtores e “restrita” para uma agricultura desenvolvida, por apresentar pequenas glebas muito segmentadas e estreitas.

Formas de relevo e solos

O município de Vista Alegre, assim como os municípios vizinhos que compõem a microrregião, está situado na região do Alto Uruguai sobre rochas efusivas básicas provenientes de derrames de lava basáltica, compondo, inicialmente, um conjunto de vilarejos, onde a mata nativa de uma floresta e o relevo escarpado dominante foram preponderantes na sua organização social. Estes derrames intermitentes e sucessivos de rochas de natureza alcalina máfica, supostamente constituíram, pela natureza fluida do magma, um imenso platô regional que evoluiu no tempo.

Os resíduos das rochas foram laterizados superficialmente, desde os períodos Cretáceo e Terciário, em sucessivos eventos climáticos. Ainda podem ser observados os efeitos dos climas passados nos resíduos das rochas que se constituíram em intensa meteorização, desagregação e decomposição, criando, na superfície, uma camada muito espessa de natureza argilosa caulínica-oxídica ferruginosa vermelha, na qual a velocidade de remoção, pelos processos erosivos naturais, foi menor do que a decomposição rochosa.

Localmente, após o estabelecimento do rio Uruguai, o principal dreno natural, houve progressivamente a criação de um gradiente hidráulico. Devido à fragilidade relativa das rochas efusivas básicas, o planalto sofreu, além da erosão laminar fraca, uma dissecação profunda, intensa e progressiva na direção sul, que corroeu a sua borda. Hoje, além da erosão laminar acelerada na borda das chapadas restantes, decompõe-se e fragmenta-se no relevo escarpado pela ação erosiva dos fluxos de água direcionados aos

afluentes do rio Uruguai, principalmente pelos rios do Mel, Várzea e Guarita, que possuem altos gradientes hidráulicos. A dissecação, inicialmente lenta, devido a alta permeabilidade do profundo solo antigo, iniciou-se nas chapadas do planalto com leves depressões, que foram drenos das antigas chapadas com cotas máximas atuais de 500 metros.

Essas depressões que vão formar vales aumentam o efeito erosivo natural na medida em que as sangas e riachos vão acumulando maiores volumes de água, até chegarem ao rio Uruguai. Deve-se considerar que no passado os gradientes hidráulicos foram maiores, já que as cotas do planalto restante estão em torno dos 600 metros.

Nos climas anteriores ao período Quaternário, o planalto se ajustou inicialmente a um sistema de drenos sem valas abertas, com baixos declives nas encostas. Tal modelamento de relevo local ainda se conservou em poucas nascentes das bacias hidrográficas do planalto. Normalmente, verifica-se neste sistema que a água é drenada, inicialmente, desde os platôs ou chapadas, para as pequenas e suaves depressões, que estão inseridas gradativamente no relevo (vales depressivos – Va). Este transporte superficial e interno, lento da água, constituiu e removeu gradativamente os latossolos antigos da superfície e expôs ao longo de milhares de anos superfícies menos meteorizadas inferiores nesse processo erosivo natural moderado.

Nessas novas superfícies que foram sendo expostas (chapadas modernas – Po), com o volume do solo ainda muito espesso e argiloso, porém menos meteorizado pelo clima mais brando, constituíram-se superfícies com formações de horizontes transicionais, que muitas vezes possuem pequenos gradientes texturais. Essas superfícies transicionais de chapadas modernas da borda do planalto e sobre o início do espigão estão sendo destruídas progressivamente e intensamente, pelo maior fluxo de água, desde os climas úmidos passados durante o Quaternário.

Nesse conjunto atual de borda do planalto, fortemente dissecado em direção ao rio Uruguai, há localmente poucas formas de relevo antigas, já que as chapadas restantes se remodelaram de forma acelerada a partir do final do Terciário, em um relevo suave ondulado. Nesse período, provavelmente, estabeleceu-se uma nova drenagem regional, ainda em climas úmidos e quentes, em que um relevo quebrado e áspero foi se tornando dominante. As formas levemente onduladas que compunham o planalto, com suaves depressões de drenagem, tomaram formas que, embora gradativas, contrastam abruptamente com a superfície restante. À medida que se intensificou o processo erosivo, criaram-se espigões rochosos esqueléticos e ravinas, formando um relevo escarpado.

Localmente, na borda do processo erosivo transicional, poucas formas do planalto antigo se constituem, embora corroídas pela erosão, em superfícies levemente remodeladas. A dissecação intensa, após a perda parcial do manto argiloso, criou sucessivas formas de relevo que perdem gradativamente a sua caracterização plana anterior, mas sempre seguindo um modelo regressivo de chapadas residuais (Pa), chapadas modernas (Po) e vales (Va) que quase abruptamente se transformam em um relevo escarpado progressivo com espigões rochosos (Pi), serras (Sr) e espigões degradados (Pe), serras (Sr) e vales (Va).

As chapadas (Po) na borda do planalto, antecessoras dos espigões (Pi), onde se iniciaram as vias de drenagem, ainda conservam grandes espessuras de solos em raros desses municípios. Essas chapadas já não são mais encontradas na maior parte dos municípios locais mais próximos do rio Uruguai.

As formas suaves de depressões, com vales depressivos (Va) entre chapadas residuais (Pa) e chapadas degradadas (Po), formam os sulcos sem cascalhos e pedras, com sedimentos finos profundos, que estão situados até ao início dos espigões (Pi). São depressões com encostas muito suaves (Va), que com o tempo constituíram uma drenagem que não ultrapassa aos 100 metros de profundidade em relação aos topos das superfícies das chapadas. Essas depressões somente tornam-se ravinas mais profundas quando as chapadas perdem abruptamente os seus resíduos finos e se constituem em espigões.

Com o tempo, nessa borda do planalto, inserem-se sucessivas, estreitas e pequenas quedas de água com cortes profundos, caracterizando um relevo escarpado, onde as faces rochosas são dominantes. Verifica-se o domínio de formas rochosas, nas quais os espigões (Pi) compõem aparentemente arcações esqueléticos (paleo estruturas rochosas) muito resistentes, que regionalmente conservam os níveis altimétricos superiores pouco abaixo das chapadas. Foram modelados por climas passados em superfícies que se desgastam até o encontro das rochas e estreitados a poucos metros de largura por duas ravinas laterais que avançam perpendicularmente para o interior das chapadas, cortando esses segmentos do planalto.

As encostas muito íngremes (praticamente verticais em alguns casos) e profundas (> 100 m) das ravinas laterais, geralmente muito úmidas durante parte do ano, com águas de drenagem suficientemente erosivas para aprofundar os drenos naturais nas rochas relativamente moles e remover os resíduos superficiais dos solos, estão cobertas por uma vegetação da antiga floresta menos atingida pelo desmatamento atual. Pela persistência ainda dos arcações rochosos desses platôs, inicialmente cobertos por resíduos laterizados entre e sobre as superfícies

rochosas, nas regiões vizinhas, acredita-se que os processos climáticos mais antigos tiveram pouca expressão erosiva se comparados aos atuais.

A contenção do processo erosivo pela floresta foi marcante. As raras voçorocas naturais são administradas pela natureza (clima-mata-rocha-água) em um equilíbrio harmônico, onde, mesmo com o uso intenso da terra, os processos erosivos atuais ainda não criaram situações insustentáveis de conservação. Os “lajeados”, que são degraus nessas correntes erosivas, estabelecem-se sob uma cobertura vegetal que não expõe voçorocas.

Nas extremidades dos espigões, essas formas depressivas de vales estreitos no degrau inferior, com sedimentos nas bordas, voltam a se expandir. À medida que esses vales se aplainam e se alargam em direção ao rio Uruguai e afluentes, os espigões se desagregam nos seus extremos, junto ao rio Uruguai. Essa desagregação parcial dos espigões (Pi) constrói colinas abauladas pouco arredondadas, formando um relevo ondulado, onde os solos começam a se estabilizar e a constituir uma sequência de horizontes distintos (Pe).

Esses solos constituídos nesse período holocênico, embora pouco profundos (< 1 m), são pouco cascalhentos com superfícies homogêneas.

As argilas possuem alta capacidade de troca, embora estejam associadas concomitantemente com poucos resíduos oxidícos próprios da decomposição dos basaltos. São resíduos siltosos e medianamente argilosos com alta capacidade de retenção dos cátions de cálcio e magnésio, preponderantes no sistema organo-mineral.

As formas de drenagem depressivas dos vales que chegam próximas ao rio Uruguai tornam-se côncavas, com sulcos pouco profundos, formas muito aplainadas e deposições de cascalho e seixos. As superfícies úmidas, com a parte superior muito argilosa e, inicialmente, com baixos declives, contêm significativamente a velocidade de escoamento superficial. O processo de transporte da água, freado parcialmente pela vegetação, raramente retém umidade significativa (hidromorfismo visível no solo) nesses finais de drenos. Entretanto, são as partes mais úmidas nas formas de relevo locais (não há banhados).

Nessas formas de relevo, os solos profundos antigos estão situados nos restos do planalto. Os solos rasos, rochosos, pedregosos e férteis, estão nas formas modernas de relevo.

Tem-se observado que esse relevo, em remoção nesses períodos úmidos, passados e atuais (Quaternário), está constituído por restos de paleo superfícies descontínuas.

As encostas das chapadas remodeladas (Pó), constituem coxilhas ainda com solos profundos, ou seja, o terço médio e inferior já não comportam mais solos muito laterizados (Fig. 6 a 9).

Fotos: Vinicius Cantarelli Terres



Fig 6: CAMBISSOLO HÁPLICO Ta Eutroférico léptico nas áreas aplainadas mas com declives.



Fig 9: LUVISSOLO CRÔMICO Órtico léptico nas encostas das chapadas remodeladas e espigões degradados.



Fig 7: NEOSSOLO LITÓLICO Eutrófico típico em camadas estratificadas de basalto no topo dos espigões rochosos.



Fig 8: CAMBISSOLO HÁPLICO Ta Eutroférico luvisólico nas encostas de resíduos coluviais.

Na região da borda do planalto, onde a drenagem se dirige ao rio Uruguai, não há mais a ocorrência desses latossolos, já que os solos locais se encontram mais estruturados e menos envelhecidos.

Observando-se os perfis coletados nessas encostas das chapadas expostas mais recentemente, conclui-se que poucos caracterizam a laterização dos solos encontrados por Costa Lemos (BRASIL 1973), nas partes mais conservadas do planalto, como no topo dos platôs mais centrais (Unidade Erechim), onde é descrito o latossolo roxo.

Conforme Costa Lemos (BRASIL, 1973), esses solos das superfícies naturalmente erodidas, onde o relevo se torna escarpado, seriam uma associação das unidades Ciríaco e Charrua. Essas unidades foram caracterizadas conforme o sistema taxonômico usado na época como brunizém avermelhado e solos litólicos eutróficos. Somente nas superfícies ainda aplainadas, na borda do planalto, restariam resíduos intemperizados com latossolo roxo distrófico. Para Streck et al. (2008), atualizando Costa Lemos (BRASIL, 1973), esses solos das superfícies erodidas e dissecadas seriam neossolo regolítico eutrófico, cambissolo háplico eutrófico e luvisolo háplico pálico. As áreas integrais do platô restante do planalto estariam ainda cobertas por latossolo vermelho alumínico férrico.

IBGE (1986) considera que os solos das partes dissecadas de espigões, vales e encostas seriam cambissolos eutróficos, ta gleicos A chernozênicos, de textura argilosa, com glei pouco húmico eutrófico ta, A moderado, textura argilosa

Até as décadas de 1970 e 1980 do século passado, o conceito usado nos mapeamentos do Projeto Radam (atual IBGE) e SNLCS (atual Embrapa Solos) era de que as fracas estruturas individualizadas, ou mesmo na ausência delas nos solos amazônicos, embora muito laterizados e com gradientes texturais, caracterizavam os podzólicos vermelho-amarelos e vermelhos.

A forte laterização de solos estruturados, com ou sem iluviação percebida pelo trânsito das argilas, no perfil, ou o inverso, na época, criava uma ambiguidade taxonômica nos limites das ordens (latossolo/podzólico) para os pedólogos. Novos parâmetros (Kandic horizon) foram adicionados à taxonomia atual por Santos et al. (2006) para estabelecer limites entre essas duas antigas ordens (latossolos e podzólicos). Os nitossolos vieram compor uma ordem nova para ocupar esse espaço, ainda pouco clara, porém mais coerente. Entretanto, o inter-relacionamento entre as ordens de latossolos e nitossolos está muito distante (4º nível). Deveriam se justaporem em subordens ou grandes grupos, criando-se uma maior aproximação entre essas duas ordens.

Nesses solos antigos observa-se que somente o horizonte A tem uma postura de ter sido modificado nesse clima atual. As transições para as formas de relevo atual condicionam à existência de horizontes com aspectos similares, mas com gradientes texturais concomitantes ou posteriores a uma parcial laterização, porém sem remover os altos teores de óxidos de ferro e argilas caulínicas.

Os resultados atualmente obtidos nestes municípios da borda do rio Uruguai, caracterizam os solos mais profundos das chapadas restantes como superficialmente constituídos por um horizonte A moderado com cor avermelhada, em parte devido aos resíduos ferruginosos remobilizados pelo uso da terra no perfil do solo de estrutura em blocos subangulares, fracos e granulares. Sob esse horizonte A gradativamente se insere um horizonte B vermelho-escuro, com estrutura moderada em grandes blocos subangulares, que se desagregam facilmente em blocos subangulares pequenos. Há uma sutil cerosidade moderada a fraca envolvendo esses blocos. Esses atributos eram próprios dos podzólicos (nitossolos). Entretanto, os resultados analíticos caracterizam horizontes oxidícos, próprios dos latossolos.

Nas superfícies mais baixas das chapadas, próximas dos vales, há poucas encostas depressivas com pequenos gradientes texturais que se acentuam entre os horizontes A e B. Estes atributos têm sido considerados como características locais dos horizontes Bt argílicos ou texturais, portanto, algo que os transportam para a linha dos argissolos.

Analisados de forma generalizada, a parte coloidal apresenta uma gradativa e parcial intemperização em relação à catena. Conclui-se, pelos baixos valores do complexo de troca das argilas, que há uma dominância de compostos ferruginosos oxidícos envolvendo as argilas caulínicas, progressivamente crescente, na direção da parte inferior do solo. Nas partes inferiores do relevo das chapadas antigas (encostas), o complexo de troca passa a ser maior, e mais saturado de cálcio e magnésio (menos acidificado).

A congregação de fatores caracteriza com mais vigor as ordens e subordens dos nitossolos vermelhos e, raramente, argissolos vermelhos, excluindo totalmente os chernossolos e luvisolos, pois não há argilas complexas no perfil, salvo os restos orgânicos.

Algumas superfícies mais recentes do que as do topo do planalto são caracterizadas por solos como, nitossolos vermelhos eutroféricos latossólicos ou nitossolos vermelhos distroféricos latossólicos, que estão inseridos nas superfícies transicionais das chapadas. Onde há gradientes texturais, os solos estão menos intemperizados, com maior atividade das argilas (encostas).

A dominância de altos teores de bases trocáveis com altos teores de óxidos de ferro saturando parcialmente o complexo de troca disponível caracteriza todos esses solos como eutroféricos, ou seja, uma conjugação de processos parciais de intemperização, mobilização de elementos, principalmente onde os resíduos orgânicos são acumulados pela vegetação ou excessos de umidade. Situam-se (na taxonomia) esses solos nas vizinhanças dos argissolos vermelhos eutroféricos latossólicos, como era de se esperar pelos estudos anteriores na região.

Nessas chapadas, mais recentes, remodeladas pela erosão natural em superfícies conservadas na borda dos espigões, onde restos da floresta anterior ainda estão interagindo com o complexo orgânico dos solos, onde muitos perfis se situam como chernossolos. Outros solos profundos, sem horizontes chernozênicos, que compõem o sistema.

Nestes locais há maior ocorrência de perfis com transição textural gradual. São eutroféricos com horizonte B nítico (saturação de bases muito alta e baixa capacidade de troca das argilas). Estes fatores induzem a que se tenha nitossolos com ocorrências muito frequentes nas partes antigas do relevo e luvisolos nas partes modernas. Possivelmente a tendência, em determinado clima passado, seria de que os nitossolos fossem extintos como parcialmente foram os latossolos. Em virtude da maior ocorrência de superfícies antigas, parecem situados

como dominantes nesse contexto que foi denominado pelo IBGE (1986) como terra roxa.

Nesse período Quaternário, foi gradativamente aberto um modelamento de cortes retilíneos e profundos à jusante das depressões antigas, pela intensificação das chuvas em períodos de climas recentes com altas precipitações.

Sem a capa residual, o basalto se desagrega, criando solos rochosos, cascalhentos e pedregosos, sem uma ordem natural que se repita a poucos metros. Devido ao aumento do gradiente hidráulico local, criaram-se, quase que totalmente, solos incipientes como os neossolos litólicos e regolífticos e cambissolos háplicos (horizontes A que não cumprem as condições de chernozêmico nem de húmico) com transições difusas e espessas entre os horizontes A e C cascalhentos, nas unidades de relevo dissecadas em geral.

Na drenagem local em que esse relevo escarpado se encontra atualmente, em sintonia com o clima, a pouca água, que penetra no solo raso e muito permeável é retida na superfície. Há alta permeabilidade no solo, propiciando uma grande condição de percolação (cascalho no horizonte BiC e C). Os excessos de água rapidamente fluem para as ravinas com profundas depressões, através das curtas e muito íngremes encostas. Esse sistema rápido de transporte de água possivelmente seja responsável pelo estabelecimento e modificações da espessura e cor dos horizontes superficiais (A), nas regiões mais dissecadas e totalmente exploradas com culturas ocasionais e pastagens. É de se esperar que o fluxo interno atualmente seja muito maior do que foi com a floresta. A agricultura atual, juntamente com a vegetação herbácea e de gramíneas em capoeiras pouco retém e consome essa água transitória. Nesse sistema em desagregação permanente, aparentemente a água não se mostra como elemento limitante no sistema solo-água-vegetação nativa.

Os solos se recompõem com seus produtos residuais, sem que se possa determinar uma participação efetiva de camadas específicas de basalto que se alternam, não sendo constatada participação de resíduos das chapadas.

Nas partes naturalmente erodidas intensivamente (Pe, Pi e Sr) que se remontam até a construção de novos solos, aparentemente houve um processo rápido, na formação de um complexo de troca entre compostos orgânicos, muito silte e de novas argilas com parcial envolvimento por compostos ferrosos e ferruginosos.

Essa nova conjuntura de solos coluviais cascalhentos e siltosos (encostas e fundo de vales), solos litólicos (topos de espigão que se constroem e são erodidos) e solos residuais profundos de sedimentos finos (fundo de vale)

pouco canalizam uma evolução pedológica, além dos cambissolos no sistema mineral local existente (rochas basálticas). Entretanto, o estabelecimento de chernossolos e luvisolos ocorre em superfícies que foram e estão estáveis e com aplainamento suficiente para conter a erosão natural progressiva. Mesmo assim, a ocorrência destes solos, quando presentes (ocasionais) é intermitente no relevo, que se desagrega por camadas paralelas, ou seja, somente em espigões muito aplainados (Pe), em alguns vales estáveis e em perfis que se aprofundam em rochas mais moles do que a capacidade de remoção do processo erosivo, é que estes solos podem ocorrer.

No geral, raros argissolos podem ser encontrados, pois não há superfícies estáveis antigas e úmidas nem transições naturais com interferência de gradientes hidráulicos. Caso ocorram, são essencialmente férteis, pois, tendo alta saturação de bases, poucos seriam ácidos e apresentariam raramente teores de alumínio trocável, como é comum nos solos vizinhos parcialmente laterizados e mais antigos de chapadas em outras partes do platô. Os solos mais caracterizados pelo gradiente textural situam-se essencialmente muito próximos dos luvisolos crômicos.

Nessas formas de relevo em desagregação, os cambissolos háplicos e neossolos litólicos compõem as superfícies modernas locais. Os grandes grupos se estabelecem entre eutroféricos e eutróficos. Ainda não há parâmetros taxonômicos específicos estabelecidos para apontar subgrupos dominantes.

Deve-se considerar que entre as ordens dos neossolos litólicos e cambissolos háplicos, há uma ocorrência concomitante com solos próprios de deposições coluviais recentes, que apresentam avanços dos fatores do intemperismo. Na taxonomia atual cabe encontrar, no geral, uma denominação apropriada para os subgrupos expressarem a alta fertilidade superficial, baseada em parte em compostos orgânicos, sobre resíduos oxídicos e a alta disponibilidade temporal de bases trocáveis dos materiais máficos abundantes.

Nos vales de espigões (ravinas), perfis predominantemente rasos, situados em superfícies em desagregação, apresentam, em todos os horizontes, o caráter essencialmente eutrófico, sobre um baixo grau de intemperização, na parte inferior. Alguns com teores de argilas no horizonte C semelhantes ao horizonte A chernozêmico, foram denominados de cambissolos háplicos. Talvez a subordem de “vermelho” devesse ser criada, já que “háplico” generaliza muito estes solos, de ocorrência pouco comum e diferenciada nas rochas basálticas. Provavelmente houve a suposição, no estabelecimento da atual taxonomia, de que solos com horizontes B incipientes (Bi) não acumulariam teores elevados de óxidos de ferro não hidratados. Alguns perfis

menos intemperizados de exposição em encostas mais recentes são denominados de eutróficos chernossólicos ou saprolíticos, embora, nesse caso, a denominação mais apropriada devesse ser eutroféricos.

Nos vales, a heterogeneidade de solos rasos é comum, com total ocorrência de solos muito férteis. Concomitante com os cambissolos e neossolos litólicos e regolíticos, alguns perfis, em superfícies estáveis mais antigas, assemelham-se à unidade Ciríaco descrita por Costa Lemos (BRASIL, 1973) como brunizém avermelhado ou chernossolo argilúvico férrico típico e se apresentam mais desenvolvidos (maior diferenciação textural entre os horizontes A e B).

Na verdade, o chernossolo evoluiria em um clima seco, onde as argilas não se degradariam, como ocorreu com as

superfícies mais antigas. Dentro do sistema taxonômico atual, a subordem “vermelho” (ainda não consta na taxonomia atual) e grande grupo eutroférico melhor agrupariam este solo no contexto local. Luvissolo crômico seria a melhor denominação onde os horizontes superficiais estejam degradados pela cor vermelha dos óxidos removidos da parte inferior.

Os solos mais rasos, encontrados nas bordas das encostas, pouco menos intemperizados, têm sido denominados de neossolos litólicos eutróficos chernossólicos, que seriam transições entre as unidades Ciríaco e Charrua conforme propõe Costa Lemos (BRASIL, 1973).

Neste estudo está se propondo a relação taxonômica dos solos com as formas de relevo. (Tabela 5).

Tabela 5. Relação das unidades de relevo com a taxonomia dos solos locais.					
F. relevo	Solos	%	Solos (ordem a subgrupos)	Área(Km)	%
Po	NVef	50	NITOSSOLO VERMELHO Eutroférico latossólico	22,35	28,36
		40	LUVISSOLO CRÔMICO Órtico nitossólico		
		10	CHERNOSSOLO ARGILÚVICO Férrico saprolítico		
Pi	RLe	60	NEOSSOLO LITÓLICO Eutrófico fragmentário	16,01	20,31
		30	CAMBISSOLO HÁPLICO Ta Eutroférico léptico		
		10	LUVISSOLO CRÔMICO Órtico chernossólico		
Pe	TCo	40	LUVISSOLO CRÔMICO Órtico nitossólico	4,41	5,60
		40	CAMBISSOLO HÁPLICO Ta Eutroférico léptico		
		20	NEOSSOLO REGOLÍTICO Eutrófico léptico		
Sr	RRe	40	NEOSSOLO REGOLÍTICO Eutrófico léptico	27,04	34,31
		40	NEOSSOLO LITÓLICO Eutrófico fragmentário		
		20	CAMBISSOLO HÁPLICO Ta Eutroférico léptico		
Va	CUe	40	CAMBISSOLO HÁPLICOTa Eutroférico chernossólico	9,01	11,43
		40	NEOSSOLO REGOLÍTICO Eutrófico léptico		
		20	CHERNOSSOLO ARGILÚVICO Órtico saprolítico		

Uso da terra

A forma como a terra tem sido utilizada, ao longo do tempo, reflete o uso das gerações passadas. A pecuária, a básica sustentação econômica do passado do Rio Grande do Sul, não deixou marcas nos solos, pois os cultivos que a acompanhavam eram insignificantes e destinados apenas para a subsistência, pois a carne era praticamente o alimento básico. Nas terras do Alto Uruguai, as matas formavam uma cobertura densa, onde era preciso usar a madeira inicialmente e, após o estabelecimento de roças, criarem alguns animais. Os agricultores que compravam as terras não tinham a tradição da pecuária regional.

Conforme Esperança do Sul (2000), na década de 50 do século passado, após o período inicial de estabelecimento, os colonos começaram a ter excedentes na produção agrícola familiar e o feijão foi o primeiro produto agrícola comercializado. Potencialmente, outros cultivos de produção familiar se seguiram. A suinocultura, a partir dos anos 60, direcionou o uso da terra para o cultivo do milho. Varrida do agronegócio regional por aspectos comuns, como todas as atividades agrícolas que se tornaram competitivas nos mercados econômicos (aparecimento de doenças), praticamente ficou inativa. Entretanto, a soja bruscamente substituiu em grande parte as lavouras, com múltiplos cultivos onde fosse possível cultivá-la. Hoje essa cultura está indefinida como negócio lucrativo pelos entraves econômicos complexos da época atual.

A estrutura econômica e social local, que derrubou a floresta gradativamente para o estabelecimento de um modelo de agricultura familiar e um uso diversificado da terra está marginalizada por produzir bens de baixos valores. Nos seus arredores, a agricultura está sendo intensivamente estruturada para o processo produtivo mecanizado onde há chapadas.

A modificação do sistema anterior pela colonização, ou seja, a ocupação da terra em pequenas glebas, onde a agricultura diversificada é a fonte básica de subsistência, parece um sistema que trouxe poucos ganhos sociais. A pobreza no campo pode ser avaliada pelos problemas consequentes do uso intensivo, ou seja, a erosão e a dependência gradativa de insumos para o controle de pragas e doenças e a saturação do pequeno espaço no mercado disponível a seus produtos.

A erosão local não está acompanhada muito de perto. Isto é devido à perda visível da fertilidade à medida que as glebas são degradadas, como é comum nas regiões que sofrem o abandono temporário.

Nas chapadas próximas (ainda terra de colonos) os solos estão mais férteis pelos insumos adicionados. Entretanto, os processos erosivos provocados (erosão laminar) estão

acontecendo gradativamente. Esses dois fatores nas chapadas (áreas de maior interesse na produção agrícola), erosão e baixa fertilidade, comuns em todo o país por quase meio século, envolveram uma grande fonte de recursos, no que se refere a pesquisas nas áreas agrícolas. Localmente não se constituem como problemas atuais.

As pesquisas regionais nos latossolos (nitossolos) do planalto, até 1990, tinham como prioridade a contenção dos processos erosivos e a correção dos solos com respeito à reposição de nutrientes (fósforo) e controle da acidez (calcário). Posteriormente, estudos paralelos, como o de Oliveira (1970), acentuaram o grande suprimento de potássio em cultivos sucessivos. Nesse período, muito se estudou sobre os atributos desses solos. Assim, muitos parâmetros físicos foram determinados, principalmente os que avaliaram as variações entre o solo sob floresta e o submetido ao uso agrícola contínuo.

Pesquisas, ainda no planalto, na região de chapadas, acentuaram os conhecimentos das relações solo-água e a dinâmica do movimento da água, à medida que a degradação se efetuava (DEDECEK, 1974; DENARDIN, 1978)). Posteriormente, Rosa (1981) apresentou proposições de correção dos processos de degradação (erosão, adensamento, baixa infiltração etc.) e acentuou, além dos problemas decorrentes do uso agrícola, um manejo para as correções da compactação de horizontes subsuperficiais ocasionados pelo uso da maquinaria agrícola.

A partir da década de 90, nessas chapadas, as pesquisas continuaram em relação às degradações físicas condicionadas pelo uso, principalmente na região de planalto. Foram além, expandiram-se na procura de manejos adequados para a nova dinâmica de plantio direto, que controlava 90% da erosão, mas não se apresentava como um manejo definitivo.

No entanto, o controle quase efetivo do processo erosivo, por técnicas de plantio direto, trouxe uma tranquilidade aos agricultores e aos que buscavam soluções, ou seja, a pesquisa aliada a um sistema de apoio de órgãos de extensão muito atuantes.

As técnicas agora em vigor, de certa forma, estão estabilizando as atividades no campo, mesmo com uma degradação física pouco aparente das terras. O aspecto que situou as lavouras de milho, soja e trigo até as áreas de alto risco, contribuíram para o aumento de produção, estando no limite possível, pela expansão das áreas agrícolas.

A água deverá ter uso incrementado, sempre que disponível, e sua relação com o solo deverá ser melhor estudada, já que a sua deficiência atual nas culturas de verão é marcante, com perdas anuais variáveis.

A água dos lageados será veículo de adição de nutrientes e produtos químicos usados no dia-a-dia do campesino, consequentemente, fonte de contaminação do solo. Outras associações de plantas e manejo de culturas, em relação às posições do relevo, certamente deverão ser analisadas para novas espécies, quando as modificações da economia se tornarem viáveis às culturas próprias à contenção do processo erosivo e ao uso transitório das glebas atuais degradadas.

Para quantificar as áreas agrícolas diferenciadas e os tratamentos para a manutenção em relação à capacidade produtiva, em locais de um Brasil já desenvolvido no sistema agrícola, a classificação de Capacidade de Uso das Terras apresenta-se como um caminho para o uso posterior, e atua ainda mais como uma indicação da potencialidade de onde e como as terras estão sendo usadas, tanto na área do “Território” como nos municípios. Assim, constata-se que as variações dos graus de limitações propostas pela integração dos solos (deficiência de fósforo em algumas áreas) com o meio (susceptibilidade à erosão), o clima (deficiência ocasional de água no verão), a espessura do solo e a possibilidade de usar máquinas agrícolas, predispõem as terras a serem situadas em uma ordem decrescente de utilidade agrícola.

Com o objetivo de caracterizar as terras, em municípios onde há agricultores de distintas classes sociais e as tecnologias empregadas na agricultura são, desde primárias, às mais desenvolvidas, Ramalho Filho e Beek (1978) propuseram o sistema de Aptidão Agrícola das Terras que pode se situar neste contexto. Esse sistema taxonômico considera o agricultor como um elemento componente, onde os seus meios e desenvolvimento agrícola são considerados.

Similar ao sistema anterior, os grupos propostos de terras e usuários visam qualificar as terras em função das deficiências ao uso agrícola. O peso da susceptibilidade à erosão, atenuado de certa forma, torna o sistema menos diferenciado entre os grupos. Cabe acentuar que esse sistema foi proposto, na metade do século passado, para um Brasil predominantemente subdesenvolvido e com regiões muito diversificadas em termos de práticas agrícolas.

Neste caso, o sistema proposto prevê três usuários, com distintos níveis de manejo (primitivo, pouco desenvolvido e desenvolvido). Quando proposto para uma região muito desenvolvida, no campo agrícola, como nos municípios

vizinhos de terras aplainadas, os mapas de uso das terras praticamente se confundem com o sistema de Capacidade de Uso das Terras (Fig. 10 a 16).

Com isso, as terras podem ser classificadas conforme a **Tabela 6**. Cabe salientar que os modelos propostos de classificação não produzem “unidades de classes” essencialmente equivalentes, o que pode levar a que ocorram erros ao se estabelecer equivalência entre unidades de capacidade de uso das terras em locais diferentes.



Fig 10: Fim da chapada remodelada e começo da serra íngreme. Os cultivos se alternam.



Fig 11: Ainda é cultivado o fumo na região principalmente nas pequenas propriedades.



Fig 12: Cultura de milho em áreas aplainadas das chapadas.



Fig 15: Topo de um espigão rochoso com NEOSSOLO LITÓLICO Eutrófico típico, ou seja, raso, fértil e seco.



Fig 13: Cultivo de milho em áreas de solos férteis e profundos.



Fig 16: Visão do começo do processo erosivo que cria as ravinas da serra.



Fig 14: Fim de um espigão degradado com cultivos nas superfícies já aplainadas.

Conclusões

O estudo de solos no município de Vista Alegre, situado na região do Alto Uruguai, na parte norte do Planalto RS, caracteriza partes de um planalto, desenvolvido por rochas basálticas de natureza alcalina. Estabelecidas em sucessivos estratos, através de fissuras que romperam a superfície em períodos do Jurássico e Cretáceo e extravasaram em sucessivas camadas, hoje estão em fase final de dissecação pelos processos erosivos naturais.

Estes restos de planalto são constituídos em sequência por bordas de chapadas, serras (ravinas) e espigões estreitos, elevados e degradados (600 m), e vales (**Fig. 17**).

As chapadas lisas do planalto antigo estão sendo removidas. Atualmente, pequenas chapadas são segmentadas parcialmente por depressões. Nelas, os vales são estreitos e constituem um sistema de drenagem antigo e raso, margeando o início dos espigões. Na borda dos espigões, os processos erosivos no seu conjunto foram muito

atuantes, restando espigões estreitos, dissecados, serras com cortes profundos ao redor de vales estreitos e profundos. Essas formas muito dissecadas, no seu conjunto, formam um relevo forte ondulado a escarpado. Os vales entre as formas de relevo são profundos e extremamente semelhantes entre si. Na foz dos afluentes do rio Uruguai, ou próximo, são aplainados e largos com deposições sedimentares quaternárias.

A vegetação, outrora de mata, composta pela formação Floresta Estacional Decidual Submontana, está praticamente extinta, e as terras foram divididas em pequenas glebas constituindo lavouras familiares.

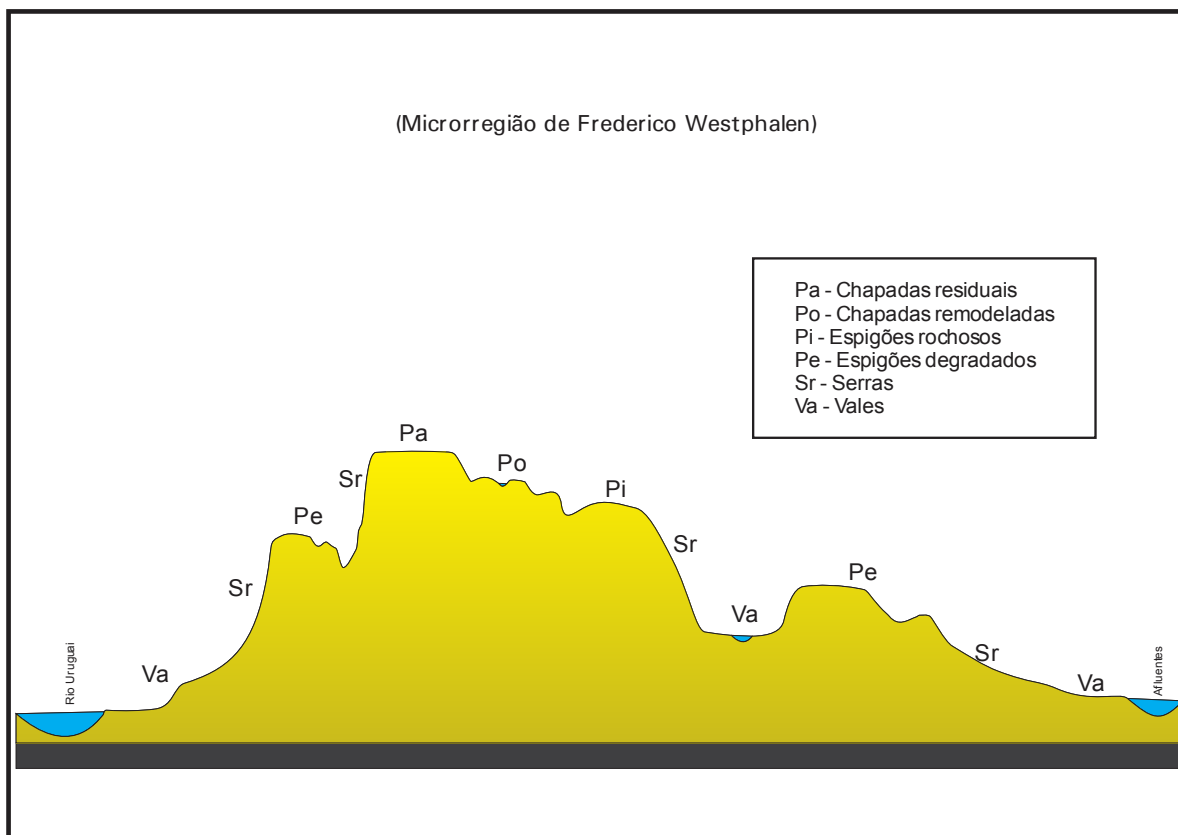
As terras estão cobertas por culturas sucessivas anuais de verão e inverno, com predominância de uma agricultura familiar. A vegetação nativa possui espécies ocasionais apenas em algumas propriedades, nas bordas dos lageados.

Os solos foram antes denominados de latossolos vermelhos, brunizém avermelhado e solos litólicos por Costa Lemos (BRASIL 1973), e pouco mais detalhados por IBGE (1986) conforme se distribuíam no relevo. Com dados locais, constata-se que os intensivos processos erosivos naturais corroendo e, posteriormente, desagregando as

superfícies constituíram solos profundos nas chapadas (nitossolo vermelho distroférico), rasos e muito férteis nas bordas dissecadas, nos espigões (neossolo litólico eutrófico), em espigões degradados (luvisolo crômico órtico), nas serras (neossolo litólico eutrófico) e nos vales (cambissolo flúvico ta eutrófico), associados a outros semelhantes.

Quanto ao uso agrícola, o sistema de classificação (capacidade de uso das terras), que se propunha a uma ordenação do controle da degradação das terras, na agricultura local já estabelecida, tem a finalidade apenas de caracterizar a alta potencialidade agrícola local, das terras situadas em chapadas (classes III se e II se) e em vales (classe IV se), como próprias a cultivos anuais. Os vales, com maiores reservas de umidade no período de verão, além de comportarem as moradias dos agricultores, caracterizam terras muito férteis, que têm sido protegidas dos processos erosivos decorrentes do uso intensivo. Os espigões em fase de desagregação comportam pequenas superfícies com solos muito férteis, que têm sido usados intensamente. Estes comportam pastagens cultivadas ou cultivos anuais ocasionais (classe VI se). As terras mais íngremes (serras) e espigões com vales íngremes, embora muito férteis, devem ser usadas parcialmente com a fruticultura e a floresta ainda existente (classe VII se).

Fig 17: Secção transversal do relevo de municípios do Alto Uruguai, RS



Perfil esquemático: Henrique da Silva Couto.

Referências

- BRASIL. Ministério da Agricultura. Departamento Nacional de Pesquisa Agropecuária. Divisão de Pesquisa **Pedológica. Levantamento de reconhecimento dos solos do Estado do Rio Grande do Sul**. Recife, 1973. 431p. (BRASIL. Ministério da Agricultura-DNPEA-DPP. Boletim Técnico, 30). Acompanha mapa color. Escala 1:750.000. Redação: Raimundo Costa de Lemos, coord., Miguel Angelo D. Azolim, Paulo Ubirajara R. Abrao, Milton C. Lopes dos Santos.
- DEDECEK, R. A. **Características físicas e fator de erodibilidade de oxisols do Rio Grande do Sul: Unidade Erechim, Passo Fundo e Santo Ângelo**. Porto Alegre: UFRGS, 1974. 132 p.
- DENARDIN, J. E. ; RAMOS, P C ; WÜNSCHE, W A . **Determinação do fator comprimento de rampa de um Latossolo Vermelho Escuro Álico (Unidade de Mapeamento Passo Fundo)** . In: ENCONTRO NACIONAL DE PESQUISA SOBRE CONSERVAÇÃO DO SOLO, 2., 1978, Passo Fundo. **Anais...** Passo Fundo: Centro Nacional de Pesquisa de Trigo, 1978. p. 219-231.
- EMBRAPA. Serviço Nacional de Levantamento e Conservação de Solos. **Manual de métodos e análises de solos**. Rio de Janeiro, 1979. Não paginado.
- ESPERANÇA DO SUL. Prefeitura Municipal. **Esperança do Sul**. Esperança do Sul, 2000. 200 p.
- FONTANELI, R. S.; DENARDIN, J. E.; FAGANELLO, A.; SATTler, A.; RODRIGUES, O. **Manejo de aveia preta como cultura de cobertura de solo no sistema plantio direto**. Passo Fundo: Embrapa Trigo, 1997. 18 p. (Embrapa Trigo Boletim Técnico, 2).
- HASENACK, H.; WEBER, E. (Org.). **Base cartográfica vetorial contínua do Rio Grande do Sul**. Porto Alegre: UFRGS: IB:Centro de Ecologia, 2010. (Série Geoprocessamento, 3). 1 DVD. Escala 1:50.000.
- HOLZ, M. **Do mar ao deserto: a evolução do Rio Grande do Sul no tempo geológico**. Porto Alegre: Ed. da Universidade UFRGS, 1999. 142 p.
- IBGE. Folha SH. 22 Porto Alegre e parte das folhas SH. 21 Uruguiana e SI. 22
- Lagoa Mirim: **geologia, geomorfologia, pedologia, vegetação, uso potencial da terra**. Rio de Janeiro, 1986. 796 p. 6 mapas. (Levantamento de Recursos Naturais, 33).
- KLAMT, E. **Morfologia, gênese e classificação de alguns solos no município de Ibiruba, e regiões onde ocorrem**. 1969. 94 p. Dissertação (Mestrado em Ciência do Solo) — Universidade Federal do Rio Grande do Sul, Porto Alegre.
- LEINZ, V.; AMARAL, S. E. do. **Geologia geral**. 6. ed. São Paulo: Nacional, 1975. 360 p.
- LEPSCH, I. F.; BELLINAZZI, JUNIOR. R.; BERTOLINI, D.; ESPINDOLA, C. R. **Manual para levantamento utilitário do meio físico e classificação de terras no sistema de capacidade de uso**. Campinas: SBCS, 1983. 175 p.
- LIM, C. H.; JACKSON, M. L. **Dissolution for total elemental analysis**. In: PAGE, A. L. (Ed.). *Methods of soil analysis*. Madison: American Society of Agronomy, 1986. Part 2, p. 1-12.
- NORA, PIGOZZO, T. G. B. **Novo Tiradentes – uma história**. Passo Fundo: Ed. da Universidade de Passo Fundo, 2007.
- OLIVEIRA, V. **Formas de potássio em 21 solos do Rio Grande do Sul e sua capacidade de suprir potássio as plantas**. 1970. 76 p. Dissertação (Mestrado em Ciência do Solo) — Universidade Federal do Rio Grande do Sul, Porto Alegre.
- RAMALHO FILHO, A.; BEEK, K. J. **Sistema de avaliação da aptidão agrícola das terras**. 3. ed. Rio de Janeiro: EMBRAPA-CNPS, 1995. 65 p.
- RAMBO, Balduino, S. J. **A fisiografia do Rio Grande do Sul: ensaio de monografia natural**. 3. ed. São Leopoldo: Ed. da Unisinos, 1994. 473 p.
- ROISENBERG, A.; VIERO, A. P. O Vulcanismo Mesozóico da Bacia do Paraná no Rio Grande do Sul. In: HOLZ, M.; DE ROS, L.F. (Ed.). **Geologia do Rio Grande do Sul**. Porto Alegre: UFRGS: CIGO, 2000. p. 355-374.
- ROSA, A. D. **Práticas mecânicas e culturais na recuperação de características físicas de solos degradados pelo cultivo - solo Santo Ângelo - (Latossolo Roxo Distrófico)**. Porto Alegre: UFRGS, 1981. 23 p.
- SANTOS, H. G. dos; JACOMINE, P. K. T.; ANJOS, L. H. C. dos; OLIVEIRA, V. A. de; OLIVEIRA, J. B. de; COELHO, M. R.; LUMBRERAS, J. F.; CUNHA, T. J. F. (Ed.). **Sistema brasileiro de classificação de solos**. 2. ed. Rio de Janeiro: Embrapa Solos, 2006. 306 p.

SANTOS, H. G.; COELHO, M. R.; ANJOS, L. H. C.; JACOMINE, P. K. T.; OLIVEIRA, V. A.; LUMBRERAS, J. F.; OLIVEIRA, J. B.; CARVALHO, A. P.; FASOLO, P. J. **Propostas de revisão e atualização do Sistema Brasileiro de Classificação de Solos**. Rio de Janeiro: Embrapa Solos, 2003. 56 p. (Embrapa Solos. Documentos, 53).

STRECK, E. U.; KÄMPF, N.; DALMOLIN, R. S. D.; KLAMT, E.; NASCIMENTO, P. C. do; SCHNEIDER, P. **Solos do Rio Grande do Sul**. Porto Alegre: EMATER-RS: UFRGS, 2002. 107 p.

TEDESCO, M, J.; VOLKWEISS, S, J.; BOHNEN, H. **Análises de solo, plantas e outros materiais**. Porto Alegre: UFRGS, 1985. 188 p. (UFRGS. Boletim técnico, 5).

USA. Departament of Agriculture. Soil Survey Staff. **Keys to soil taxonomy**. 7. ed. Washington: Natural Resources Conservation Service, 1996. 644 p.

Circular**Técnica, 108**

*Ministério da Agricultura,
Pecuária e Abastecimento*

**GOVERNO
FEDERAL**

Exemplares desta edição podem ser adquiridos na:

Embrapa Clima Temperado

Endereço: BR 392, Km 78, Caixa Postal 403
Pelotas, RS - CEP 96010-971

Fone: (0xx53) 3275-8100

Fax: (0xx53) 3275-8221

E-mail: www.cpact.embrapa.br
sac@cpact.embrapa.br

1ª edição

1ª impressão (2010) 50 cópias

**Comitê de
publicações**

Presidente: Ariano Martins de Magalhães
Júnior

Secretária- Executiva: Joseane Mary Lopes
Garcia

Membros: Márcia Vizzotto, Ana Paula Schneid
Afonso, Giovani Theisen, Luis Antônio Suita de
Castro, Flávio Luiz Carpena Carvalho, Christiane
Rodrigues Congro Bertoldi, Regina das Graças
Vasconcelos dos Santos, Isabel Helena Vernetti
Azambuja, Beatriz Marti Emygdio.

Expediente

Supervisor editorial: Antônio Luiz Oliveira Heberlé

Revisão de texto: Bárbara Chevallier Cosenza

Editoração eletrônica: Aline Bach (estagiária)